

Natural History Museum Library



000309739

GEOLOGISCHE RUNDSCHAU

ZEITSCHRIFT FÜR ALLGEMEINE GEOLOGIE

UNTER MITWIRKUNG DER
DEUTSCHEN GEOLOGISCHEN GESELLSCHAFT

HERAUSGEGEBEN VON DER

**GEOLOGISCHEN
VEREINIGUNG**

UNTER DER REDAKTION VON

G. STEINMANN
(BONN)

W. SALOMON **O. WILCKENS**
(HEIDELBERG) (JENA)



ERSCHEINT JÄHRLICH IN 8 HEFTEN VON JE ETWA 4 BOGEN
ABONNEMENTSPREIS M. 12.—. EINZELHEFTE M. 2.—

LEIPZIG

VERLAG VON WILHELM ENGELMANN

1911

INHALT

Seite

Aufsätze und Mitteilungen:

H. v. Staff und H. Rasmuss, Zur Morphogenie der Sächsischen Schweiz. (Mit 1 Figur)	373
--	-----

Besprechungen:

A. Unter der Redaktion der Geologischen Vereinigung:

Kryptovulkanische oder Injektionsbeben (R. Hoernes)	381
---	-----

B. Unter der Redaktion der Deutschen Geologischen Gesellschaft

Fortschritte in der Erforschung Schleswig-Holsteins (C. Gagel)	410
--	-----

Geologischer Unterricht:

Der geologische Unterricht an den deutschen Hochschulen im W.-S. 1911/12	430
Bücher- und Zeitschriftenschau	433
Geologische Vereinigung	435

Die Fachgenossen und Verleger werden gebeten, Bücher und Sonderabzüge zum Zweck der Besprechung an den Verleger der Rundschau Wilhelm Engelmann, Leipzig, Mittelstraße 2 zu senden. Ebendahin sind auch Beschwerden über nicht zugegangene Hefte der Zeitschrift zu richten.

Zusendungen an die Redaktion.

An den Redakteur Professor **G. Steinmann**, Bonn, Poppelsdorfer Allee 98 sind zu senden:

1. Manuskripte von Aufsätzen und kleineren Mitteilungen, Notizen usw.
2. Besprechungen aus den Gebieten: Tektonik, Niveauschwankungen, Morphologie, Erosion, Glazialgeologie, Sedimentbildung, Erdöl, Kohlen usw. Geologischer Unterricht.

An den Mitredakteur Professor **W. Salomon**, Heidelberg:

Besprechungen aus den Gebieten: Chemische Geologie, Petrographie, Salzlagerstätten, Metamorphosen, Erzgangbildung, Präkambrium, Erdinneres, Vulkanismus, Erdbeben, Geologie anderer Weltkörper, Technische Geologie.

An den Mitredakteur Professor **O. Wilckens**, Jena, Reichardtstiege 4:

Besprechungen aus den Gebieten: Stratigraphie, Regionale Geologie.

Die Verfasser von Aufsätzen und Mitteilungen erhalten 100 Sonderabzüge unentgeltlich, weitere gegen Erstattung der Herstellungskosten. Zusammenfassende Besprechungen werden mit 60 M, Einzelreferate und kleinere Mitteilungen mit 40 M für den Bogen honoriert. Von den Referaten werden 50 Sonderabzüge unentgeltlich, weitere gegen Erstattung der Herstellungskosten geliefert.

Über die Beigabe von Abbildungen ist vorherige Verständigung mit der Redaktion erforderlich.

Im Manuskript sind zu bezeichnen:

Autornamen ~~~~~ (Majuskel), Fossiliennamen — — — — (kursiv),
wichtige Dinge ————— (gesperrt), Überschriften ===== (fett).

I. Aufsätze und Mitteilungen.

Zur Morphogenie der Sächsischen Schweiz¹⁾.

Von **H. v. Staff** und **H. Rasmuss** (Berlin).

Mit 1 Figur.

Die Sächsische Schweiz verdankt ihren Namen den schroffen Formen, die dem deutschen Mittelgebirge im allgemeinen fremd sind. Die Durchlässigkeit des Quadersandsteins, die eine Abspülung nicht zustande kommen lässt²⁾, ruft eine ähnlich rauhe Scenerie hervor, wie sie im durchlässigen Kalkgebirge herrscht. Solche Gebiete langsamer mechanischer Denudation erhalten die morphologischen Züge in besonders deutlicher, unverwischter Form. Daher tritt auch in der Sächsischen Schweiz die Geschichte ihrer Oberflächengestaltung im Landschaftsbilde noch klar hervor.

Ersteigt man den östlich von Tetschen, südlich von der Chaussee nach Güntersdorf mit steilen Hängen aufragenden Falkenberg 504 m (Leucittephritdecke), so kommt man auf eine weit ausgedehnte, wohlbeackerte, völlig ebene Hochfläche. Gegenüber erkennt man den in gleicher Höhe befindlichen flachen Rücken des Poppenberges 528 m (Brockentuff mit Feldspatbasaltstücken), die gleiche Niveaufläche setzt sich nach Süden ins böhmische Mittelgebirge über die breite Acker- und Waldfläche des Dobern 534 m (Leucitbasalt), Tannbusch 527 m und Kippe 508 m (Leucittephrit), Hortau 533 m (Camptonitgang)

¹⁾ Exkursionsbericht des Berliner Geologischen Institutes. Diese Zeilen sind als Ergänzung zu BECK'S Geologischem Führer (R. BECK, Geologischer Wegweiser durch das Dresdener Elbtalgebiet zwischen Meissen und Tetschen, Berlin 1897) gedacht, der morphologische Fragen kaum berührt und auch das Gebiet der eigentlichen Sächsischen Schweiz ausser Betracht lässt. Der Kürze wegen sind alle spezielleren, insbesondere geologischen Verweisungen fortgelassen, dafür ist am Schluss die wichtigste neuere Literatur angeführt. In drei Tagen lassen sich die hier niedergelegten Beobachtungen bequem gewinnen, wobei als Route (Standquartier Schandau) vorgeschlagen sei: 1. Herrnskretsch-Prebischthor-Grosser und Kleiner Winterberg-Lichtenhainer Wasserfall-Schandau; 2. Lilienstein-Waltersdorf-Hockstein-Hohnstein-Napoleonsschanze-Schandau (Bahn); 3. Tetschen-Güntersdorfer Chaussee-Poppenberg-Falkenberg-Tetschen (Rückfahrt).

²⁾ Vgl. HETTNER, Die Felsbildungen der Sächsischen Schweiz S. 618.

und Vogelberg 514 m (schlackiger Feldspatbasalt) fort. Diese Gipfelplateaux¹⁾, die sehr deutlich auf der Karte des Deutschen Reiches 1:100 000 hervortreten, zeigen ein geringes Ansteigen nach Süden in das böhmische Mittelgebirge hinein.

Da diese „Fastebene“ am Falkenberg den plattig abgesonderten Basalt, ebenso den Tephrit-Brockentuff und Basalt des Poppenbergs sowie die sehr verschieden zusammengesetzten Gesteine des Mittelgebirgs diskordant ohne Rücksicht auf die Lagerung der Eruptivdecken und die Struktur der Gesteine abschneidet, ist ihre Entstehung nur durch eine langdauernde Abtragung erklärbar, die das Land fast bis zur Erosionsbasis erniedrigte²⁾. Das Alter dieser Denudationsfläche ergibt sich als „postbasaltisch“, da sie die Basalte sowie die entsprechenden Eruptivgesteine kappt.

Am Poppenberg ruht der Brockentuff bei ca. 400 m auf einer Unterlage von mitteloligocänem Knollenstein. Wir haben somit hier die „präbasaltische“ Oberfläche ca. 130 m unter der postbasaltischen. Das Oligocän überlagert die Schichten der oberen Kreide. Das Vorkommen der sonst im Gebiete der Sächsischen Schweiz fehlenden obersten Kreide (Cuvieri Mergel) erklärt sich durch postkretazische Dislokationen. Ihr genaueres Alter kennzeichnet sich als nach Ablagerung der mitteloligocänen Knollensteine, die nach BECK und HIBSCH³⁾ noch mit gestört sind, und vor der Ausbildung der Einbnungsfläche liegend, die die Störungen unbeeinflusst überschreitet. Es liegt nahe mit diesen Verwürfen auch die sicher postkretazische Schiefstellung der Auflagerungsfläche der Kreide auf Granit und Paläozoikum in Verbindung zu bringen, die im Elbtal nördlich Tetschen aufgeschlossen ist. Diese nach Süden langsam ansteigende Aufbiegung erreicht ihr Ende in der erwähnten Zone von ostwestlichen nach Süden absinkenden Gräben und Staffelbrüchen. Diese Dislokationen sind als solche morphologisch völlig erloschen. Die z. B. westlich von Tetschen tief eingeschnittenen Talungen bei Dorf Peiperz und Rothberg sind in der Weichheit des eingesunkenen Gesteins (Scaphiten

¹⁾ Ähnliche Beobachtungen schildert HIBSCH (Erläuterungen zur geol. Spezialkarte des Böhmisches Mittelgebirges Bl. I, Tetschen S. 203) in entgegengesetzter Richtung, von S nach N, vorschreitend: „Die gleichen langgezogenen Horizontallinien, mit welchen sich die Quadersandsteinplateaux abgrenzen, finden sich auch bei den Eruptivplateaux im nördlichen Mittelgebirge wieder. Wer von irgend einem Punkte des Elbtales südlich von Tetschen nach Norden und Nordosten blickt, wird die aus so verschiedenartigem Material aufgebauten Tafeln des Quadersandsteingebietes und des nördlichsten Mittelgebirges ihrer Form nach nicht zu unterscheiden vermögen.“

²⁾ Diese Schlüsse stimmen mit gleichen Beobachtungen von Herrn Geheimrat PENCK auf einer früheren Exkursion des Berliner Geographischen Institutes überein, wie ich im Berliner Geographischen Colloquium vom 16. Mai 1911 erfahre. H. R.

³⁾ Erläuter. Sektion Grosser Winterberg-Tetschen S. 57.

Mergel) begründet, also lediglich spätere subsequente Ausräumungszonen.

In der Nordaussicht vom Falkenberg fallen die steil aufragenden Prebischthor-Wände auf, die in völlig gleichbleibender Höhe im Niveau von etwa 450 m sich vom Grossen Winterberg mehrere Kilometer nach Osten erstrecken. Diese Mauer stellt den Südabfall eines gewaltigen, trotz starker Zerschneidung durch kañon- und klammartige Täler deutlich ausgeprägten Plateaus dar, über das sich nur die Basaltgänge des Grossen und Kleinen Winterberges erheben. Die bedeutendere Härte des Basaltes erklärt ihre Entstehung als *Monadnocks*. Demnach, da die Basaltgänge erst durch eine postbasaltische Erosion herausmodelliert werden konnten, ergibt sich das Alter der zugehörigen Sandsteinflächen als postbasaltisch. Dieser *Penepplain* gehören eine grosse Zahl der bekannten Ausflugspunkte an, z. B. Prebischthor 449 m, vordere Partschenhörner 455 m, Carolafelsen 453 m, Grosser Teichstein 430 m; nach Nordwesten setzt sie sich fort in dem Hohen Thorstein 425 m, Lilienstein 416 m. Auch auf dem linken Elbufer dürften sich als Einebnungsreste der Kleinhennersdorfer Stein 399 m — Papststein 425 m — Gohrischstein 448 m und der Pfaffenstein 429 m einreihen lassen. Nach Süden gehen diese Reste wie der Bernhardstein 425 m, Lampertstein 446 m, Müllerstein 436 m mit dem südlich anstossenden Katzstein 461 m, Kleiner Zschirnstein 472 m — der Grosse Zschirnstein 561 m im Süden, im Basaltkontakt gehärtet, entspricht morphologisch dem *Monadnock* des Grossen Winterberges 551 m — in zusammenhängende nach Süden schwach ansteigende Riedelflächen über, die sich als alte, wenig zertalte, vom Gestein unabhängige Oberfläche darstellen, der postbasaltischen *Penepplain* des rechten Elbufers entsprechend. Der Riedelfläche, die auch nach Westen sich hebt, ist der Tafelberg des Hohen Schneeberg 721 m aufgesetzt.

Naturgemäss sind einzelne der Steine, deren Gipfelareal zu klein geworden war, mehr oder weniger erheblich unter die Tangentialfläche erniedrigt, wie der Zirkelstein u. a. m. Wo diese grössere Areale einnehmen, wie der Königstein 361 m und Quirl 349 m, wäre den Ursachen (frühere Lage des Elb- und Bielalaufes) noch nachzugehen.

Die im Sandstein erhaltene, auf beiden Elbufern nachweisbare, postbasaltische Fastebene bildet die Fortsetzung der eingangs beschriebenen Falkenbergfläche, wie auch durch ihre Gleichalterigkeit bewiesen wird. Die Höhendifferenz der nördlichen und südlichen Teilstücke ist einer nachträglichen Schrägstellung zuzuschreiben, da vom Lilienstein (416 m) bis zum Südrand des Prebischtorplateaus (ca. 450 m) über Poppenberg-Falkenberg (528 m) ins böhmische Mittelgebirge (ca. 600 m) eine ununterbrochene Reihe führt.

Nach Norden zu wäre somit eine weitere Senkung dieser Oberfläche zu erwarten. Tatsächlich finden wir eine kaum bewegte Fläche über die Hohnstein-Lausitzer Überschiebung fortlaufen. Einen trefflichen Überblick gewährt die Napoleonsschanze bei Hohnstein (vgl. Abbildung). Die Überschiebung ist in der Landschaft vollständig verwischt, nur eine kleine Verwerfungsliniensteilwand (faultlinescarp Davis'), die im Gegensatz zu der tektonisch gebildeten Verwerfungsteilwand allein durch den Härteunterschied der an der tektonischen Grenze zusammenstossenden Gesteine hervorgerufen ist, deutet z. B. bei der Hockstein-Bergschänke die Gesteinsgrenze an. Diese Fläche ist ihrer Höhenlage nach, sowie nach dem Umstande, dass in sie einnivelliert sich Basaltschlote finden — z. B. im OSO von der Napoleonsschanze der Gickelsberg (414 m) — sicher als postbasaltisch anzusehen. Dass sie im Granit ein bewegteres Bild als die ebenen Sandsteinflächen bietet, liegt in der Undurchlässigkeit und dem daraus sich ergebenden dichten Abflussnetze dieses Gesteins¹⁾ begründet, das der neubelebten Erosion die Zerschneidung in flächenhafter Ausdehnung ermöglicht.

Im Osten erhebt sich die Granitoberfläche auf ca. 500 m. Über dieses deutliche Niveau ragen einige Buckel zu noch grösseren Höhen auf. Betrachten wir diese näher, so sehen wir, dass der weit hin sichtbare, turmgeschmückte Tanzplan (599 m) einer härteren Facies des Granits entspricht, wie die für das Gebiet auffallend steilen Hänge (auch die Karte zeigt die engen Isohypsen) beweisen. Andere der grösseren Höhen tragen Basaltkappen, wie der Pirskenberg 608 m, Plissenberg 593 m, Lichtenberg 560 m u. a. Am Pirskenberg wird die Basaltdecke von (oligozänen) Braunkohlenletten getragen. Diese liegen ihrerseits auf der eben genannten, in etwas über 500 m gelegenen Granitoberfläche, die sich somit hier als präbasaltisch erweist. In etwa der gleichen Höhe (bis je ca. 550 m) liegt am Plissenberg und am Wolfsberg der Deckenbasalt direkt auf Granit. Die Oberfläche der Basalte ist verschieden hoch gelegen (z. B. am Steinhübel nur 512 m, Auflagerungsfläche fast in 500 m), d. h. durch keine postbasaltische Verebnung einnivelliert. Die postbasaltische Erosion ist in dieses Gebiet also nur entlang den Tälern vorgedrungen, während sie im Westen — bei Hohnstein — näher der relativen Erosionsbasis der Elbe schon grössere Flächenstücke zu unter 400 m abgetragen hatte. Die Übergangszone zwischen der Hohnsteiner postbasaltischen Peneplain und der Pirskenberger Präbasaltfläche ist ziemlich breit und undeutlich, dem Gesteinscharakter des Granits entsprechend, der im Gegensatz zum Sandstein ein unvermitteltes Nebeneinander von höhenverschiedenen Flächen nicht gestattet. Hier ist also in normaler Weise die präbasaltische Fläche noch fast in ihren alten Niveauverhältnissen bewahrt geblieben

¹⁾ Vgl. die Karte und Berechnungen FELDNERs.

und liegt frei zu Tage. Die postbasaltische Peneplain ist darin eingesenkt. Am Falkenberg in der Tetschener Bruchzone dagegen ist durch tektonische Störungen die präbasaltische Fläche unter die postbasaltische abgesunken und darum vom Basalt verdeckt und morphologisch erloschen (Fig. 1).

Wir haben oben gesehen, wie zwischen dem Falkenbergplateau und seiner Fortsetzung in der postbasaltischen Prebischthor-Winterbergfläche eine Senke sich erstreckte, die durch die spätere Erosion geschaffen worden ist. Diese Senke zeigt ihrerseits ein gleichbleibendes Niveau, das von BECK und HIBSCH (Erläuter. Sekt. 104 S. 2) „als eine ehemals zusammenhängende und erst später von der Erosion der Flüsse zerschnittene einheitliche Denudationsfläche“ beschrieben wird. Nach diesen Autoren steht fest, „dass ein grosser Teil dieser Hochflächen noch zur älteren Diluvialzeit den Boden einer von der Elbe durchströmten Talebene dargestellt haben muss, wie die ausgedehnten Lager sandigen Lehmess beweisen, deren Areale einen diagonal von SO nach NW durchziehenden Zug bilden“. Diese Denudationsfläche begleitet die Elbe durch das ganze Sandsteingebirge als eine breite Terrasse, die als „Ebenheit“ bekannt ist und durch ihre, das jetzige Flussgefälle übertreffende Neigung nach Norden eine Schiefstellung anzeigt. Diese Ebenheit bildet den Sockel für all die vielen Steine (Lilienstein, Pfaffenstein, Schrammsteine usw.), die auf sie in steilen, durch Schuttkegel gemilderten Wänden abstürzen, während auch hier im Granitgebiete eine undeutliche Übergangszone sie von der höheren Postbasaltfläche trennt. Wie in die präbasaltische Fläche die postbasaltische Peneplain als eine stark verbreiterte Terrasse der Elbe eingesenkt ist, schachtelt sich die schmalere Ebenheitsterrasse wiederum in diese ein, ist also gleichfalls als eine Peneplain, wenn auch geringeren Ausmasses anzusehen. Ihr Ausreifen erstreckte sich nach BECK und HIBSCH etwa bis in die Mitte der dortigen Vereisung, wäre also zum grossen Teil ins jüngste Tertiär zu setzen. Der mitteldiluvialen Hebung

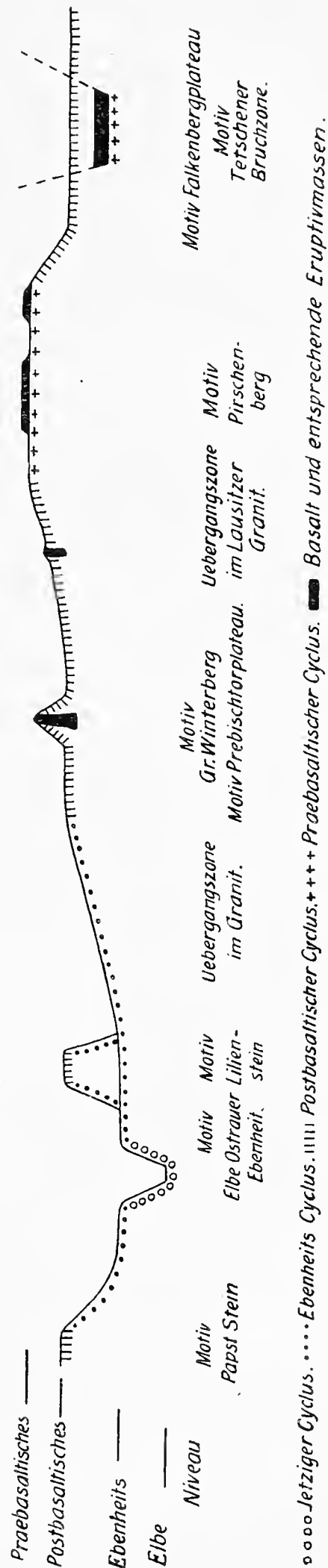


Fig. 1. Ablagerungszyklen in der Sächsischen Schweiz.

und Schiefstellung, die den jetzigen laufenden Zyklus einleitete, folgten in längeren, durch Ruhepausen getrennten Abständen weitere Aufwärtsbewegungen, deren zugehörige Epizykel sich an der Hand von Terrassen an der Elbe verfolgen lassen.

Fassen wir nach diesen Schilderungen die morphologische Geschichte des Gebietes zusammen, so erhalten wir folgendes Bild. Die älteste, nur fossil erhaltene subaerische¹⁾ Abtragungsfläche ist unter der Kreideauf lagerung erhalten und nördlich von Tetschen im Elbtal sowie entlang der Schichtstufe der Tyssaer Wände aufgeschlossen. An der Oberfläche dagegen ist sie durch jüngere Flächen abgeschnitten, die vom Gneiss des Erzgebirges über die zum Teil in Stufen zerlegte²⁾ Kreide fortlaufen. Nur konstruktiv lässt sich somit diese präcenomane Landoberfläche verfolgen.

Da aus dem Kreidemeer im Westen das Erzgebirge, im Osten die Insel des Lausitzer Granites bis zum Iser- und Riesengebirge ragte, zeigt sich als Relief zur Zeit der Transgression eine von SO nach NW verlaufende Mulde. Dass diese eine tektonische Syncline darstellte, ergibt sich aus der gewaltigen Mächtigkeit der in gleichbleibender Flachwasserfazies entwickelten Kreidesandsteine, die zu ihrem Absatz ein fast isostatisches Nachsinken erforderten. Während der ganzen Oberkreide herrschte also im Gebiet sudetisch gerichtete Tektonik. Diese fand wohl noch in der Lausitzer Überschiebung ihren Ausdruck. Nach Schluss der Kreidezeit erfolgte eine Gesamthebung, deren Isanabasen vermutlich erzgebirgisches Streichen einhielten. Im Eocän und Altoligocän folgte alsdann eine Abtragung, die zu einer oligocänen Verebnungsfläche führte, in deren Senken im Mitteloligocän sich die Braunkohlen und Knollensteine ablagerten, deren verarmte Sedimente ja auch stratigraphisch die weit vorgeschrittene Abtragung erweisen. Von dieser Fläche sind uns Reste im Osten in der Lausitz (Pirskenberg) erhalten; grössere Ausdehnung gewinnt sie im Westen, im Erzgebirge. Im Abflussgebiet der Elbe ist dieses präbasaltische Niveau dagegen durch spätere Erosion zerstört. Nur wo es durch tektonische Störungen in tiefere Lage gebracht wurde, konnten Teile davon erhalten bleiben; so sind fossile Stücke unter Basaltbedeckung am Poppenberg-Falkenberg bei Tetschen vorhanden.

Nun folgte eine Eruptions- und Verwerfungsperiode, eine Hebung stellte die nördlich von der Tetschener ostwestlich streichenden Bruchzone liegende Kreidetafel schief, richtete also das Kreidegebiet zu einer etwa erzgebirgisch bis ostwestlich streichenden asymmetrischen Antikline auf, deren steilerer Südschenkel durch die eben erwähnte Bruchzone gebildet, bzw. zerstückt wird.

Die nun folgende Erosion des postbasaltischen Cyklus führte zu einer neuen Penepplain, deren Areal insofern stark an die Elbe ge-

¹⁾ LEPSIUS, Geologie von Deutschland II. 1910. S. 175.

²⁾ Vgl. HETTNER a. a. O. S. 621.

bunden erscheint, als im Osten im Lausitzer Granit, im Westen im Erzgebirge die präbasaltische Fläche sich intakt erhalten konnte. Im Elbtalgebiete selbst war die Nivellierung recht ausgeprägt, wenn auch einige wenige Basaltgänge (Grosser Winterberg) sowie im Basalkontakt gehärtete Sandsteinpartien (Grosser Zschirnstein) als Monadnocks über 100 m aufragten. Ob der Hohe Schneeberg dem präbasaltischen Cyklus angehört, wäre eine noch zu entscheidende Frage.

Eine erneute Hebung vielleicht pliocänen Alters von abermals etwa erzgebirgischer Richtung leitete den Cyklus ein, dessen Tätigkeit wir die Ebenheitsfläche verdanken. Diese Fläche erscheint nördlich von Herrnskretschchen als breite Terrasse an die Elbe gebunden, und die Mäander von Königstein zeigen uns noch deutlich, wie sie entstand. Südlich von Herrnskretschchen verlässt die die Ebenheit fortsetzende Senke das Elbufer in südöstlicher Richtung, auf der geologischen Karte durch eine breite Zone von sandigem Hochflächenlehm angedeutet, die BECK und HIBSCH, wie oben zitiert, einem einstigen Elbelauf zuschreiben. Damit steht morphologisch die auffallende Tatsache im Einklang, dass am linken Elbufer nur ein Cyklus, und zwar der postbasaltische deutlich ausgeprägt ist. Die heutige Elbrichtung wäre somit südlich von Elbleiten erst jüngerer Entstehung, worauf ja auch die Knickung bei Herrnskretschchen hinweisen würde. Das alte Hochflächental wird in seiner Richtung gerade von dem unteren Elblaufe fortgesetzt. Der diluviale Gletscher konnte teils direkt, teils mit Hilfe seiner Schmelzwässer sein Moränenmaterial auf die wohl nicht allzu hoch über dem Meeresniveau gelegene Ebenheits-Peneplain abladen, wo es mit böhmischem Material sich mischte. In die Vereisung hinein fällt der Beginn der letzten Hebungsphase, durch welche auch die Ebenheitsfläche gehoben und in gleichem Sinne im Süden schief aufgerichtet wurde. Auch hier ist das etwa erzgebirgische bzw. ostwestliche Streichen der Isanabasen zu bemerken. Die Epizykel dieser Phase dauern bis zur Gegenwart fort, wenn auch die Elbe zur Zeit bereits wieder vorwiegend an seitlicher Verbreiterung arbeitet.

Wenn wir nunmehr zum Schluss versuchen wollen, aus der Fülle von mehr oder weniger nur regional wichtigen Einzelheiten einige für die Geschichte unserer deutschen Mittelgebirge allgemein bedeutungsvolle Ergebnisse abzuleiten, so stellt sich das heutige Relief des Elbgebirges als Resultat eines recht verwickelten Ineinandergreifens von tektonischen und erosiven Faktoren dar. Und doch erkennt das geologisch geschulte Auge, dass heute wie zur Mitte der Kreidezeit insofern die gleichen Strukturverhältnisse zum Ausdruck kommen, als noch immer das Kreidegebiet der Elbe einer relativen Senke zwischen dem krystallinen Erzgebirge und dem Lausitzer Granitlande entspricht. Fast scheint es, als sei durch alle epeirogenetischen, erzgebirgisch gerichteten Bewegungen

der tertiären Zeit immer wieder die alte sudetische Senke aufgelebt so dass keine der vielen Verebnungsphasen die Interferenz der widerstreitenden tektonischen Tendenzen ganz zu verwischen vermochte und die Kreide zu entfernen instande war. So gibt denn das aus so heterogenen Gesteinselementen zu einer scheinbaren Einheit zusammengescheisste Elbgebirge seine Geschichte deutlich in der geologischen Karte zu erkennen; die Gebiete, die durch alle Zeiten hindurch die Tendenz bewahrten aufzusteigen, trugen niemals oder doch nur randlich Kreidesedimente und zeigen heute in beträchtlicher Höhe das präkretazische Gestein. Nur eine, und zwar die spätere Hebung dagegen hob im Kreidegebiet das Sediment empor. Wo nur die letzten Hebungszyklen fehlten, liegt das kristalline Gestein im niederen Vorlande, und das Fehlen bzw. eine schwache Ausprägung beider Haupthebungsperioden äussert sich durch tiefliegende Kreide. Diese Regel gibt uns den Schlüssel für die mosaikartige Buntheit der geologischen Sudetenkarte (Lepsius, Sektion Görlitz 20).

Landschaftlich wird das Heuscheuergebirge oft in Parallele zur Sächsischen Schweiz gestellt. In der Tat schafft der Sandstein in beiden weitgehende Formkonvergenz¹⁾. Aber auch innerlich findet diese Ähnlichkeit ihre geologische Begründung. Beider Gebiete Geschichte zeigt den schmalen, sudetisch gerichteten Meeresarm der Kreidezeit noch heute in relativ tiefer Lage zwischen kristallinen Rümpfen. Beide Kreidezonen sind durch die Lage späterer, mehr ostwestlich gestreckter Hebungsachsen in den Verband des Gesamtgebirges einbezogen worden. Und doch haben sich stets die alten lokalen Senkungstendenzen mehr oder weniger immer wieder zur Geltung gebracht. Die Landeshut-Grüssauer Mulde, der Kreidegraben von Lähn und die Löwenberger Bucht zeigen in etwas schärferer Ausprägung die sudetische Senkungstendenz der alten Kreidesynklinen.

Literatur.

1. A. HETTNER: Gebirgsbau und Oberflächengestaltung der Sächsischen Schweiz. Forsch. z. deutschen Landes- u. Volkskunde 1887 (hier die ältere Literatur).
2. J. E. HIBSCH: Die Insel älteren Gebirges und ihre nächste Umgebung im Elbtale nördlich von Tetschen. Jahrb. d. k. k. Geol. Reichsanstalt. Wien 1891.
3. R. BECK, J. E. HIBSCH und F. SCHALCH: Erläuterungen zur geologischen Spezialkarte des Königreichs Sachsen (besonders Sektion 83—85, 103—104).
4. J. E. HIBSCH: Erläuterungen zur geologischen Spezialkarte des böhmischen Mittelgebirges (Blatt Tetschen und Bensen).
5. R. BECK: Über die corrodierende Wirkung des Windes im Quadersandsteingebiet der Sächsischen Schweiz. Zeitschr. d. Deutschen Geol. Ges. 46. 1894.
6. R. BECK: Geologischer Wegweiser durch das Dresdener Elbtalgebiet zwischen Meissen und Tetschen. Berlin 1897.
7. H. FELDNER: Die Flussdichte und ihre Bedingtheit im Elbsandsteingebirge und in dessen nordöstlichen Nachbargebieten. Mitt. d. Ver. f. Erdkunde zu Leipzig 1902.

¹⁾ Vgl. W. PETRASCHKE, Das Kreidegebiet von Adersbach und Weckelsdorf.

8. A. HETTNER: Die Felsbildungen der sächsischen Schweiz. Geographische Zeitschrift IX. 1903.
 9. H. VATER: Das Elbsandsteingebirge. Ber. ü. d. 48. Vers. d. sächs. Forstvereins. Freiberg 1904.
 10. W. PETRASCHKE: Die Oberflächen- und Verwitterungsformen im Kreidegebiet von Adersbach und Weckelsdorf. Jahrb. d. k. k. Geol. Reichsanstalt. Wien 1908.
 11. R. LEPSIUS: Geologie von Deutschland. II. 1910. S. 173—187.
 12. HETTNER: Wüstenformen in der Sächsischen Schweiz? Geograph. Zeitschr. 1910.
-

II. Besprechungen.

A. Unter der Redaktion der Geologischen Vereinigung.

Kryptovulkanische oder Injektionsbeben.

Von **Rudolf Hoernes** (Graz).

Literatur.

1. SUESS, E.: Das Antlitz der Erde. II. 9. Abschnitt: Der Serapis-Tempel bei Puzzuoli. S. 463—499
2. HÖRNES, R.: Erdbebenkunde. S. 253.
3. SUESS, F. E.: Bau und Bild der böhmischen Masse. S. 200.
4. HILBER, V.: Basaltlakkolith bei Weitendorf, Steiermark. Zentralbl. f. Min. Geol. und Pal. 1905. S. 207.
5. DREGER, J.: Alter des Weitendorfer Basaltes. Verh. d. k. k. geolog. Reichsanst. Wien. 1902. S. 218.
6. LEITMEIER, H.: Der Basalt von Weitendorf in Steiermark und die Mineralien seiner Hohlräume. Neues Jahrb. f. Min., Geol. u. Pal. Beilage Band XXVII. 1909. S. 219.
7. OHNESORGE: Referat über die unter 6 angeführte Arbeit LEITMEIERS in Verh. d. geolog. Reichsanst. Wien. 1909. S. 178.
8. LEITMEIER, H.: Zur Altersfrage des Basaltes von Weitendorf in Steiermark. Mitteil. d. naturw. Ver. f. Steierm. Bd. 46. Jahrg. 1909. S. 335.
9. REYER, E.: Geologische und geographische Experimente. II. Heft. Vulkanische u. Masseneruptionen. Leipzig 1892.
10. FRECH, F.: Erdbeben und Gebirgsbau. PETERMANN'S Mitteilungen. Bd. 53. 1907. S. 245—260.
11. BÖSE, E.: Die Erdbeben, aus „Die Natur, e. Samml. naturw. Monographien, herausg. v. W. SCHÖNICHEN. S. 18—20.
12. BENNDORF, H.: Über die physikalische Beschaffenheit des Erdinnern. Mitteil. d. Geol. Ges. Wien. III. 1908. S. 323—342.
13. TRABERT, W.: Die Geschwindigkeit der Erdbebenwellen in verschiedenen Tiefen. Mitteil. d. Erdbeben Komm. d. k. Akad. d. Wiss. Wien. Neue Folge. No. XXXVII. 1909.
14. BENNDORF, H.: Über die Art der Fortpflanzung der Erdbebenwellen im Erdinnern. II. Mitteil. d. Erdbeben Komm. d. k. Akad. d. Wiss. Wien. Neue Folge. No. XXXI. 1906. S. 38—40.
15. GERLAND, G.: Über den heutigen Stand der Erdbebenforschung. Vortrag, geh. am XII. deutschen Geographentag in Jena 1897.
16. — Das seismische Verhalten des atlantischen und des pazifischen Ozeans. Comptes rendus. IX. Congr. intern. de Géographie, Genève 1908. II. 1910. S. 220—234.

17. RUDOLPH, E.: Über submarine Erdbeben und Eruptionen. GERLANDS Beiträge zur Geophysik. I, II, III, 1887, 1895, 1898.
18. — Die Beziehungen zwischen den tektonischen und seismischen Verhältnissen Ostasiens. Comp. rend. IX. Congr. internat. de Géographie. Genève 1908. II. 1910. S. 201—219.
19. HÖRNES, R.: Der Einbruch von Salzburg und die Ausdehnung des interglazialen Salzburger Sees. Sitzungsber. d. k. Akad. d. Wiss. Wien. Bd. 117. 1908.
20. BRANCA, W.: Wirkungen und Ursachen der Erdbeben. Rede am Geburtstage S. M. d. Kaisers und Königs Wilhelm II. a. 27. Januar 1902. Berlin 1902.
21. JOHNSTON-LAVIS, H. J.: Monograph of the Earthquakes of Ischia. London-Naples 1895.
22. BRANCA, W.: Vulkane und Spalten. Verh. d. intern. Geol. Kongr. Mexiko 1907. S. 985.
23. SUESS, E.: Das Antlitz der Erde. III. 25 Kapitel. Hervortreten und Anordnung der Vulkane. S. 655.
24. STÜBEL, A.: Über das Wesen des Vulkanismus. S. A. aus „Die Vulkanberge von Ecuador“. Berlin 1897. S. 2 u. 3.
25. HOERNES, R.: Referat über A. STÜBEL „Die Vulkanberge von Columbia“. Literarisches Zentralblatt. 1909. S. 497—500.
26. BECKE, F.: Die Eruptivgebiete des böhmischen Mittelgebirges und der amerikanischen Anden. Atlantische und pazifische Sippe der Eruptivgesteine. Mineralog. u. petrograph. Mitteil. XXII. 1903. S. 209.
27. BERGEAT, A.: Betrachtungen über die stoffliche Inhomogenität des Magmas im Erdinnern. Mitt. d. geograph. Ges. i. Münster. III. 1908. 3. Heft.
28. GEIKIE, A.: Anc. Vulc. of Gr. Britain. 1897. II. S. 147. u. f. (zitiert nach E. SUESS.)
29. SUESS, E.: Antlitz der Erde. I. 218.
30. — Antlitz der Erde. III. S. 633.
31. ROGERS and DU TOIT: Geol. Surv. of parts of Ceres etc. Geol. Comm. Cape of G. HOPE, Ann. Rep. (1903) 1904. IX. S. 17. (zitiert nach E. SUESS.)
32. DILLER und NEWSOM: Bull. soc. Amer. I. S. 441 und XIV. S. 227. 1903. (zitiert nach E. KAYSER, der auch auf CHAMBERLIN, Geology I. S. 513 verweist).
33. KAYSER, E.: Lehrbuch der allgemeinen Geologie. 3. Aufl. 1909. S. 161.
34. DALY, R. A.: Classif. of Igneous Intrusive Bodies. Amer. Journ. Geol. 1905. XIII. S. 485—508. insb. S. 493. (zitiert nach E. SUESS).
35. REYER, E.: Theoretische Geologie, Stuttgart. 1888. S. 523.
36. — Geologische Prinzipienfragen. Leipzig. 1907. S. 95.
37. KAYSER: a. o. a. O. S. 788.
38. HOBBS, W. H.: Erdbeben, erweiterte Ausgabe in deutscher Übersetzung von J. RUSKA, Leipzig 1910. S. 28. u. f. Tafel V.
39. PILAR, G., Grundzüge der Abyssodynamik. Agram 1881. S. 116 u. f.
40. CREDNER, H.: Die sächsischen Erdbeben während der Jahre 1889 bis 1897. Abhandl. d. Mat. phys. Kl. d. k. sächs. Ges. d. Wiss. XXIV. Bd. 1898. No. IV. S. 396 u. 397.
41. MILNE, J.: Recent Advances in Seismology (Bakerian Lecture) Proceedings of the Royal Society. A. 1906. Vol. LXXVII. S. 370—373. (zitiert nach W. H. HOBBS.)
42. HOBBS, W. H.: a. o. a. O. S. 33—35.
43. CANCANI, A.: Zur Hypothese über eine Wechselbeziehung zwischen den Variationen geographischer Breiten und der Bebenhäufigkeit. Die Erdbebenwarte. III. Laibach. 1903. S. 49—56.
44. HOERNES, R.: Ältere und neuere Ansichten über Verlegungen der Erdachse. Mitteil. d. Geol. Ges. in Wien. I 1908. S. 159—200.
45. TAMANN, G.: Kristallisieren und Schmelzen. Leipzig. 1903.

46. FLEISCHER, A.: Untersuchungen zum Beweise der Ausdehnung des Basalts beim langsamen Erstarren. Zeitschr. d. Deutsch. geolog. Gesellsch. 59. Bd. 1907. Mitteil. S. 122.
47. DOELTER, C.: Über die Frage der Ausdehnung der Silikate beim Erstarren. Zeitschr. d. Deutsch. geol. Ges. 59. Bd. 1907. Mitt. S. 217.
48. WOLFF, F. v.: Die vulkanische Kraft und die radioaktiven Vorgänge in der Erde. Zeitschr. d. Deutsch. geol. Ges. 60. Bd. 1908. S. 431—465.
49. DOELTER, Petrogenesis, Braunschweig. 1906. S. 137.
50. SUESS, F. E.: Eine Bemerkung über die Einwirkung des Erdbebens von Lissabon auf die Thermalquellen von Teplitz. Verhandl. d. k. k. geol. Reichsak. Wien. 1900. S. 55—63.
51. HOERNES, R.: Erdbebenstudien. Jahrbuch d. k. k. geol. R.-Anst. 28. Bd. 1878. S. 387—448.
52. ROTHPLETZ, A.: Über die Ursachen des Kalifornischen Erdbebens von 1906. Sitzungsber. d. k. bayerischen Akad. d. Wiss. Jahrg. 1910.
53. GRIESBACH, C. L.: Die Erdbeben in den Jahren 1867 und 1868. Mitteilungen d. k. k. geogr. Gesellsch. Wien. 1869.
54. REPORT of the California State Earthquake-Investigation-Commission. Vol. I. 1908. (Carnegie Institution, Washington. Pub. 87. Vol. I) S. 114—145.
55. — of the California St. Earthq. Invest. Comm. S. 149.
56. OMOBI, F.: Preliminary Note on the Cause of the San Francisco-Earthquake of April 18. 1906. Bull. Earthqu.-Invest.-Comm. Tokyo. 1907. S. 7—25.
57. REID, H. E.: The California Earthquake of April 18. 1906. The mechanics of the Earthquake. Vol. II des „Report of the California State Earthquake-Investigation-Commission“. (Carnegie Institution of Washington, Publication 87. Vol. II.)
58. KOTÔ, B.: On the Cause of the great Earthquake in Central Japan. 1891 Journ. Coll. Science. Imp. Univ. Japan. Vol. V. p. IV. 1893.
59. RUDZKI, M. P.: Physik der Erde, Leipzig. 1911. S. 179.
60. — Über die Tiefe des Herdes etc. Bull. Acad. des Sciences. Cracovie 1907. S. 40—44.
61. MOHOROVIĆIĆ, A.: Das Beben vom 8. X. 1909. Jahrbuch des Meteorologischen Observatoriums in Zagreb (Agram) f. d. Jahr 1909. Agram. 1910.

Vor längerer Zeit, in meiner 1893 veröffentlichten „Erdbebenkunde“, erörterte ich die Schwierigkeit, in manchen Gebieten tektonische und vulkanische Beben scharf auseinander zu halten. Ich besprach bei der Erörterung der letzteren die seismischen Erscheinungen, welche dem Ausbruch vorangingen, der 1538 in wenigen Tagen den Monte nuovo in den phlegräischen Feldern entstehen liess, den Darstellungen folgend, welche EDUARD SUESS im zweiten Bande seines Werkes, „Das Antlitz der Erde“, von jenen Ereignissen gab (1) und kam auch auf die von SUESS daselbst besprochenen Änderungen der Strandlinie zurück, welche bei dem Ausbruch des Vesuvs 1861 in der Umgebung von Torre del Greco zu beobachten waren. Die in letzterem Falle zuerst eingetretene negative Bewegung des Strandes, der positive Rekurrenz folgte, suchte ich durch Injektion von Magma zu erklären, welches infolge der Spannkraft der in ihm enthaltenen Liquida bei dem Empordringen in einer vulkanischen Esse radiale Sprünge aufreisst und in dieselben eindringt. „Solche Vorgänge“ —

schrieb ich damals — können recht wohl ein Anschwellen des Bodens verursachen, welches hauptsächlich auf das Dunsen der injizierten Lava zurückzuführen ist. Erreicht der Ausbruch sein Ende, so bildet sich ein Pfropf in der vulkanischen Esse, es entsteht eine Obstruktion infolge der hochgradigen Abkühlung, welche bei dem Ausstossen der Gase und dem Dunsen der Lava notwendig erfolgen muss. Dann kann auch in grösserer Tiefe Erstarrung stattfinden, weil der Druck der lastenden Schichten wiederhergestellt ist. Bei dem allmählichen Erstarren der injizierten Massen tritt jedenfalls eine Verringerung des Volumens ein und dies dürfte die Ursache des Zurücksinkens der früher gehobenen Erdoberfläche sein. Mit dieser Erklärung stimmt es anscheinend recht gut überein, dass die vulkanischen Hebungen, welche vor oder während eines Bebens erfolgen, sich plötzlich geltend machen, während die späteren Senkungen viel längere Zeit erfordern.“ (2.)

Monte nuovo 1538 und Vesuv 1861 haben zweifellos den Beweis dafür geliefert, dass es vulkanische Hebungen, wenn auch nur in beschränktem Ausmass gibt. Ich glaubte aber damals hinzufügen zu sollen, dass solche Hebungen unter Umständen weit das Mass der relativ unbedeutenden Vorgänge an den genannten vulkanischen Essen Unteritaliens überschreiten könnten und verwies auf die Bildung der Lakkolithe, welche ohne gewaltige Auftreibung der überlagernden Schichten nicht wohl zustande kommen könne. Heute möchte ich wohl kaum alle Beispiele, die ich damals anführte, für echte Lakkolithe erachten und überhaupt das Phänomen der Lakkolithe für ein ungleich beschränkteres und selteneres halten, als dies von vielen Autoren angenommen wird. Mit Recht hat z. B. F. E. SUESS Bedenken gegen die Deutung mancher Phonolithkuppen der böhmischen Mittelgebirges als Lakkolithe geltend gemacht (3), und wieweit manche Autoren den Begriff Lakkolithe ausdehnen wollten, zeigt die Anwendung desselben auf das kleine Basaltvorkommen von Weitendorf bei Wildon in Oststeiermark, das als Lakkolith angesprochen wurde (4), obwohl der ganz beschränkte Aufschluss, der die marinen Miocän-schichten im Kontakt mit dem Basalt zeigt, recht verschiedene Deutung zulässt (4—8), gewiss aber in noch ungleich geringerem Grade für die Deutung des Basaltes von Weitendorf als Lakkolith spricht, wie der Fetzen von Kreidegesteinen an der Flanke des Milleschauer, den J. E. HIBSCH als Beweis für die Lakkolithnatur desselben betrachtete. Ich möchte diejenigen, welche geneigt sind, auf Grund unvollkommener Beobachtungen überall Lakkolithe anzunehmen, auf die überaus instruktiven Experimente E. REYERS über Masseneruptionen (9) verweisen, aus welchen zur Genüge hervorgeht, dass manche angeblich für Lakkolithe bezeichnende Lagerungsverhältnisse sich auch bei stockförmigen und effusiven Massenergüssen bilden können. Um Missverständnisse zu vermeiden, bemerke ich, dass die obigen Bemerkungen sich lediglich gegen die Deutung der betreffenden Bildungen

als Lakkolithe, nicht aber etwa gegen die Altersbestimmung derselben richten, und dass es mir zumal ferne liegt, die Ausführungen HILBERS und LEITMEIERS über das Alter des Weitendorfer Basaltes in Frage zu stellen; übrigens hat sich der letztere selbst ausdrücklich dagegen verwahrt, dieses Basaltvorkommen als Lakkolith angesprochen zu haben. Zur Zeit, als ich die „Erdbebenkunde“ schrieb, wollte man überall Lakkolithe finden. Heute würde man die Granitmassen des Kaiserwaldes, welcher den westlichen Abschnitt des Karlsbader Gebirges bildet, vielleicht kaum mit F. LÖWL als Lakkolithe deuten, und es scheint mir auch zweifelhaft, ob diese Bezeichnung auf die Intrusivmassen der Euganeen, für welche sie PENCK neuerdings anwendet, vollkommen passt. Damals aber glaubte ich die Granitmassen des Kaiserwaldes, die intrusiven Vorkommnisse der Euganeen und der Hebriden als Beispiele für das Vorkommen von Lakkolithen in Europa anführen zu dürfen und schrieb: „Dass solche Intrusionen, welche mit Emporwölbung der überlagernden Schichten, teilweisem Zerbrecen derselben, Bildung von Spalten und Injektion derselben durch von den Lakkolithen ausgehende Apophysen zusammenhängen, gewaltige Erderschütterungen hervorrufen müssen, ist wohl selbstverständlich, wenn auch diese Intrusionen aller Wahrscheinlichkeit nach mit viel grösserer Ruhe vor sich gehen mögen, als die gewöhnlichen subaërischen Ausbrüche“. Ich besprach dann die Ansicht von E. SUESS, nach welcher das Empordringen grosser Magmamassen nicht der Spannkraft des im Magma enthaltenen Wasserdampfes sondern dem einfachen Empordrücken der Lava durch sinkende Gebirgsteile zuzuschreiben sei und meinte, dass sowohl diese Erklärung des Heraustretens der Lava auf Brüchen der hinabsinkenden Gebirgsteile, welche die Lava nach rein hydrostatischen Gesetzen emporpressen, wie die REYERSche Ansicht von dem Emporbrausen des durch eine tief genug hinabreichende, Entlastung bewirkende Spalte verflüssigten Magmas infolge der Spannkraft der eingeschlossenen Liquida, Vorgänge in der Erdrinde voraussetze, die in Lageveränderungen einzelner Teile der Erdrinde bestünden. Solche Vorgänge aber sind selbst die Ursache jener Beben, die ich als tektonische bezeichnete. Es würde daher in solchen Gebieten, in welchen nicht bloss durch das Zerbrecen der Erdrinde und die Bewegung der einzelnen Schollen unmittelbar Erdbeben verursacht werden, sondern auch vulkanische Erscheinungen auftreten, unter Umständen sehr schwierig werden, vulkanische und tektonische Erschütterungen scharf auseinander zu halten: „Man wird geneigt sein, bloss jene Beben, die nachweislich von einem tätigen oder im Zustande der Ruhe befindlichen Vulkane ausgehen und sich auf die Umgebung desselben beschränken, als vulkanische zu bezeichnen, während man alle verbreiteteren, nicht in unmittelbarem Zusammenhang mit einem oberflächlich sichtbaren vulkanischen Schlotte stehenden Beben für tektonische halten wird. Es ist aber recht gut möglich, dass manche

der letzteren mit Intrusionsvorgängen in der Tiefe zusammenhängen, die sich oberflächlich nur durch Erschütterungen verraten. Diese Erschütterungen aber, die man gewissermassen als „kryptovulkanische“ bezeichnen könnte, werden in ihrer eigentlichen Natur wohl sehr schwer, mit den uns bisher zu Gebote stehenden Mitteln aber gewiss gar nicht zu erkennen sein, ein Mangel, über welchen uns allenfalls die Erwägung trösten mag, dass solche Fälle, in welchen grosse Intrusionen in der Tiefe stattfinden, ohne sich auch an der Oberfläche durch die gewöhnlichen Eruptionerscheinungen zu verraten, vergleichsweise ungemein selten sein mögen“.

Während die von mir in der „Erdbebenkunde“ vertretene Ansicht, dass die meisten, verbreitetsten und stärksten Erderschütterungen tektonischer Natur seien und vulkanische Beben ihnen gegenüber nur eine unbedeutende Rolle spielen, ziemlich allgemein geteilt wurde und durch längere Zeit die herrschende blieb — ihren schärfsten Ausdruck fand sie wohl durch F. FRECH, der die Bezeichnung „seismisch“ überhaupt auf die tektonischen oder Dislokationsbeben beschränkt wissen wollte (10) — hielten vor allem Autoritäten auf dem Gebiete der Seismologie wie J. MILNE und G. GERLAND an den plutonistischen Ansichten fest, wie sie in alter Zeit von Aristoteles, Strabo, Seneca und Plinius gehegt, in neuerer durch A. v. Humboldt und L. v. Buch bekräftigt wurden. Ausser MILNE und GERLAND haben aber auch zahlreiche andere Autoren, welche sich mit der Erforschung seismischer und vulkanischer Erscheinungen beschäftigten wie A. SCHMIDT, A. STÜBEL, W. BRANCA, G. MERCALLI die Ansicht vertreten, dass viele Erderschütterungen mit Unrecht für tektonische gehalten würden und vielmehr auf vulkanische oder plutonische Vorgänge zurückzuführen seien. E. BÖSE schreibt über diese Frage (11): „Eine Zeitlang hat man alle Beben, welche sich nicht direkt auf Einstürze oder Vulkane zurückführen liessen, schlechtweg als tektonische bezeichnet. Seit etwa 10 Jahren hat ein Umschwung hierin begonnen; vor allem hat die Erkenntnis der ausserordentlich tiefen Lage der Herde (z. T. mehr als 300 km unter der Erdoberfläche), welche sich erst auf Grund der Untersuchungen von A. SCHMIDT und unter Benutzung ausserordentlich empfindlicher Instrumente haben berechnen lassen, dazu beigetragen, dass jene Theorie der Dislokationsbeben ins Wanken geriet. Bei solchen Tiefen kann das Gestein längst nicht mehr so hart sein, dass noch Reibung entsteht, also würde damit auch das Auftreten von Dislokationsbeben wegfallen“. Und nachdem BÖSE die hohen Druck- und Temperaturverhältnisse erörterte, die bereits in 50 km Tiefe herrschen müssten, sagt er: „Auf solche Überlegungen gestützt, haben sich namhafte Forscher wie GERLAND, A. SCHMIDT, STÜBEL, BRANCA, MERCALLI u. a. dahin ausgesprochen, dass wohl ein Teil der bisher als tektonisch angesehenen Erdbeben eine andere Ursache haben muss. Als eine solche Ursache nimmt man den Vulkanismus im Erdinnern an, wobei man meistens an

Explosionen von Gasen oder Wassermassen denkt. Solche Beben müssen also unbedingt von den tektonischen Beben abgetrennt werden, deren Herd der Oberfläche relativ naheliegen muss, und HOERNES hat solche Beben mit tiefem Ausgangspunkt (Herd) in glücklicher Weise als *kryptovulkanische* bezeichnet; BRANCA nennt sie *vulkanische Beben* im weiteren Sinne, MERCALLI schuf den Ausdruck *intervulkanische Beben*. Zu solchen kryptovulkanischen Beben gehören natürlich die meisten Erdbeben, welche auf grosse Strecken hin wahrgenommen wurden, denn es ist sicher, dass das Verbreitungsgebiet der Beben im Verhältnis zur Herdtiefe zunimmt. Man darf übrigens davon, dass während eines Bebens an der Erdoberfläche Spalten oder Verwerfungen entstehen, durchaus noch nicht schliessen, dass es sich um ein tektonisches Beben handelt, da diese Verwerfungen auch die Folge des Erdbebens sein können, während sie bei tektonischen Beben die Ursache wären.“

Ich habe diese Ausführungen BÖSES wiedergegeben, weil sie die entscheidenden Fragen berühren: jene nach der Herdtiefe und jene, ob die bei katastrophalen Beben an der Oberfläche der Lithosphäre wahrzunehmenden grossen Dislokationen als Ursache oder als Folgewirkung der Erschütterung zu betrachten sind. Was nun die Herdtiefe anlangt, so bin ich der Ansicht, dass die Ableitung von Herdtiefen von über 300 km auf Grund seismographischer Aufzeichnungen auf einen Irrtum in der Verwertung der letzteren zurückzuführen ist. Ich verkenne keineswegs die ungeheuren Fortschritte, die unsere Erkenntnis durch die von J. MILNE angebahnte und nun von allen Kulturvölkern der Erde gepflegte genaueste Beobachtung der Erderschütterungen durch überaus empfindliche, selbstregistrierende Apparate gemacht hat. Die Untersuchungen von E. WIECHERT und H. BENNDORF haben uns besser als die vor ihnen durch MILNE, LASKA und OLDHAM unternommenen Versuche, die Laufzeitkurven der Erdbeben zu Schlüssen über die Beschaffenheit des Erdinnern zu verwenden, über den schalenförmigen Aufbau des Planeten, seinen gewaltigen riegen Nickel-Eisenkern, die darauf folgende magmatische Zone und die äussere von der Lithosphäre gebildete Rinde orientiert. Es mag diesbezüglich auf einen Vortrag BENNDORFS verwiesen werden, dem auch die wesentlichsten Literaturangaben hinsichtlich der physikalischen Beschaffenheit des Erdinnern beigelegt sind (12). Den letzteren wäre noch eine seither veröffentlichte Erörterung der Geschwindigkeit der Erdbebenwellen in verschiedenen Tiefen anzureihen, in welcher W. TRABERT mit Hilfe einer einfachen und durchsichtigen Methode eine Bestätigung der WIECHERT'schen und BENNDORF'schen Ansichten erbringt (13). Es ist aber auch durch BENNDORF in seinen „Mitteilungen über die Fortpflanzung der Erdbebenwellen im Erdinnern“ eine Methode der Berechnung der Herdtiefe und der Fortpflanzungsgeschwindigkeit in der Nähe der Erdoberfläche angegeben worden, welche sichere Bestimmungen des tatsächlichen Ausgangs-

ortes der Beben und damit wohl auch die Entscheidung über die wahre Natur ermöglichen wird. Freilich erfordert die Durchführung der Rechnungen ein exaktes Beobachtungsmaterial, und BENNDORF sagt deshalb noch 1906: „dass es sich vorläufig kaum der Mühe lohnen würde eine praktische Durchrechnung zu probieren (14).“ Ich werde am Schlusse der vorliegenden Ausführungen darauf zurückzukommen haben, dass die wichtigste Frage, welche die Erdbebenforschung heute zu lösen hat, eine exakte Bestimmung des wahren Ursprungsortes der Beben, wohl nur durch genaueste Zeitbestimmung des Eintrittes der Erschütterung durch gleich empfindliche Apparate ermöglicht werden wird. Hierbei wird es sich namentlich um genauere Untersuchung der Nahbeben handeln, deren intensives Studium wie BENNDORF am Schlusse seines in der Wiener Geologischen Gesellschaft gehaltenen Vortrages betont, auch Licht über die Beschaffenheit der äussersten Erdkruste, über ihre Mächtigkeit und Beschaffenheit in Tiefen, die den Geologen unzugänglich sind, verbreiten wird.

G. GERLAND ist bei der Annahme, dass manche oder die meisten und auch die ausgebreitetsten Beben ihre Ursache in grossen Tiefen der Erde hätten, von der Voraussetzung ausgegangen, dass Vorgänge im heissen Erdinnern in der Erdoberfläche näher liegenden Krustenteilen Spannungen der Gesteinschichten zur Auslösung brächten (15). Er hat diese Meinung wiederholt vertreten, allerdings aber in neuerer Zeit auch Ansichten geäussert, die sich nicht leicht als Stütze seiner Hypothese verwerten lassen. So hat er 1908 den Gegensatz im seismischen Verhalten des pazifischen und atlantischen Ozeans geschildert: „von letzterem“ — sagt GERLAND — „gehen auf die ihn umgrenzenden Festländer, auf Europa, Afrika, Süd- und Nordamerika, so gut wie keine Fernbeben aus, und Fernbeben, Weltbeben, die sich über die ganze Erde erstrecken, entsendet er nie, während umgekehrt die Ausgangspunkte der so zahlreichen Erdbeben des östlichen Asiens und des westlichen Amerikas fast alle im angrenzenden pazifischen Ozean liegen“ — in letzter Linie auf die von MICHEL LEVY und MARCEL BERTRAND vorausgesetzte Tetraederbildung zurückgeführt, die bei der Abkühlung der Erdkugel infolge Raumverlustes sich entwickelt hätte (16). Im Pazifik wäre nach GERLAND ein grosser Teil der ältesten Erdrinde als Meeresboden bewahrt geblieben, er besitze eine grössere Seismität als die übrige Erdrinde, und seine seismische Tätigkeit sei eine eigenartige, sie trete vielfach ganz ohne vulkanische Tätigkeit auf, „wohl als Fortsetzung innerer Tätigkeit, innerer Bewegungen, Erschütterungen, der Erde, die aus tiefstem Grund mikroseismisch aufsteigen.“ GERLAND weist diesbezüglich auf die tiefen und lang ausgedehnten Bodensenkungen, die „Gräben“ des Pazifik hin, und meint, dass die Erschütterungen des tiefsten Bodens dieser Gräben sich als Mikroseismen im Boden des Ozeans in den gleichen Tiefenschichten verbreiten, die unter den

Festländern durchziehen. Die mächtigsten Beben der Erde, aber auch vulkanische Tätigkeit müssten hingegen dort auftreten, wo der Boden des gewaltigsten und ältesten Ozeans der Erde mit den ganz anders gearteten Kontinentalmassen zusammenstösse. Der Boden des atlantischen Ozeans, der aus eingesunkenen Kontinentalflächen bestehe, sei von ganz anderer Bildung als jener des Pazifik; es fehlen die Senken, die „Gräben“, es fehle der unmittelbare Übergang zum Erdinnern, welches unterseeisch mit allen Festlandsresten zugedeckt sei. Deshalb könne der Atlantik keine Mikroseeismen, keine Weltbeben aussenden, ebensowenig wie dies die Festländer tun könnten. Der Atlantik zeige nur vulkanische Durchbrüche und auch seine Seebeben würden nur durch vulkanische Eruptionen veranlasst, von denen vielleicht nur wenige die Bodenrinde des Atlantik durchbrochen hätten.

Auch E. RUDOLPH, der für die Seebeben, die früher gerade hinsichtlich der grossen, ganzen Ozeane in Bewegung setzenden Erscheinungen ziemlich allgemein auf tektonische Vorgänge zurückgeführt wurden, tektonische und vulkanische Ursachen unterschied, von denen gerade die letzteren Veranlassung zu jenen grossen Wellenbewegungen geben sollten, die sich auf ausserordentliche Entfernung fortpflanzen und die ozeanischen Becken in ihrer ganzen Breite durchmessen können (17), hat sich auf Grund der seismischen Ereignisse der Jahre 1903 bis 1905 dahin ausgesprochen, dass die Weltbeben, die seismischen Ereignisse, welche den ganzen Erdball in Schwingungen versetzen, von den Gräben ausgehen (18). Er berichtet, dass in den genannten Jahren dem Aleutengraben 8 Störungen angehören, dem Marianengraben 4, dem Tongagraben 1, dem nördlichen Teil des Japangraben 5, dem südlichen Abschnitt 1, dem Philippinengraben 1, dem Banda und Sundagraben je 1, und auf die Senkungsbrücke der Westküste Amerikas allein 11 Störungen entfallen. Alle diese Störungen sind Weltbeben gewesen, und RUDOLPH glaubte daraus den Schluss ziehen zu können, dass die Weltbeben überhaupt nur den Gräben und den ihnen genetisch gleich zu stellenden Senkungsbrüchen entstammen. Er vergleicht ferner die stärksten Beben der drei Jahre 1903 bis 1905 in bezug der Grösse ihrer Schütterfläche und fand einen wesentlichen Unterschied zwischen der Mehrzahl der Störungen mit festländischem Epizentrum einer-, mit unterseeischem Epizentrum andererseits. Der Radius der Schütterfläche der ersteren hat im Maximum eine Länge von 15000, jener der letzteren hingegen eine solche von 18000 bis 20000 Kilom. Die ersteren Beben, welche ohne Ausnahme den jugendlichen Gebirgen angehören, bezeichnet RUDOLPH als *Faltungsb*e**ben**, die letzteren als *Bruch*b**e**ben. Er erinnert dabei daran, dass man nach dem Vorgange von F. v. RICHTHOFEN dem Faltungstypus einen Zerrungstypus gegenüberstellt. Die Weltbeben würden danach in die Kategorie der

Bruchbeben gehören, wobei es nichts ausmache, ob der Bruch auf dem Boden des Meeres gelegen ist, oder den Rand eines Festlandes bildet oder im Binnenland die Erdrinde durchsetzt. Der von RUDOLPH aufgestellte Gegensatz von Erdbeben mit festländischem und unterseeischem Epizentrum erfährt also insofern eine Einschränkung als zu den ersteren nur diejenigen zu rechnen sind, welche in Faltengebirgen gelegen sind. Ausdrücklich betont RUDOLPH: „Bei dieser Einschränkung der Begriffsbestimmung stellen die beiden Weltbeben vom 9. und 23. Juli 1905, welche von der Umgebung des Baikalsees ausgingen, keine Ausnahme dar, denn sie gingen von den grossen Brüchen aus, welche den ostasiatischen Staffelbrüchen parallel verlaufen. Ebenso gehört das kalabrische Beben vom 8. September 1905 in die Kategorie der Bruchbeben“! Leicht liesse sich die Zahl von Beispielen der letzteren Kategorie durch Anführung von seit 1905 eingetretenen Weltbeben vermehren, welche festländische Epizentren besaßen; ich will jedoch hierauf nicht weiter eingehen, sondern nur hervorheben, dass die eben erörterten Ausführungen RUDOLPHS zur Genüge dartun, dass die Strassburger Seismologenschule von der früher durch sie vertretenen Überschätzung der vulkanischen oder plutonischen Ursachen der Beben zurückzukommen beginnt. Ein ganz wesentlicher Fortschritt scheint mir auch darin zu liegen, dass der Versuch gemacht wird, zwischen Beben, die von verschiedenen Tiefen der Erdkruste ausgehen, zu unterscheiden, gerade so, wie die Geologen, die sich mit dem Aufbau der Kettengebirge beschäftigten, die Faltungen und Überschiebungen auf Vorgänge in den äussersten Teilen der Erdrinde, die Einbrüche aber auf die Erdrinde bis zu grossen Tiefen durchsetzende Störungen zurückzuführen geneigt sind. So hatte ich bei Parallelisierung des Einbruchs von Salzburg mit jenem der inneralpinen Niederung von Wien den durch HAUG erörterten Deckenbau des Salzburger Gebirges als eine oberflächliche Bildung bezeichnet, von dem Einbruch aber behauptet, dass er den ganzen Gebirgsbau durchsetze, so dass auf den begrenzenden Bruchlinien ähnliche Emanationen aus der Tiefe stattfinden konnten, wie sie E. SUESS am Rande des Einbruchs von Wien nachgewiesen hat (19).

W. BRANCA ist bei seinen Ausführungen, durch welche er erweisen wollte, dass man den Anteil der tektonischen Vorgänge an der Erzeugung von Beben über-, jenen vulkanischer Vorgänge aber unterschätzt habe (20), zunächst von der angeblich grösseren Tiefe der Bebenherde ausgegangen. Er erinnert daran, dass A. SCHMIDT für das mitteldeutsche Beben von 1872 statt der von SEEBACH berechneten geringen Tiefe von 18 km eine solche von 37 bis 74 km, für das Erdbeben von Charleston 1886 statt einer Tiefe von 13 bis 19 km eine solche von 107 bis 120 km fand, und meint, dass dies so gewaltige Tiefen seien, dass man weit mehr an vulkanische Kräfte als an absitzende Schollen denken möchte. BRANCA äussert sich

gegen MAASS, der auf Grund einiger Untersuchungen in 10 — 18 Fuss tiefen Brunnen in Japan wohl mit Unrecht behauptet hatte, dass die Fortpflanzungsgeschwindigkeit der Beben im Gegensatz zu der SCHMIDTSchen Darstellung ganz allgemein mit der Tiefe abnehme und die Stossstrahlen daher nach unten konkav statt konvex wären, und meint, dass die durch A. SCHMIDT im Gegensatz zu MALLET, von SEEBACH u. a. berechnete, sehr bedeutende Tiefe völlig zu Recht bestände. Damit jedoch wachse der Anteil, welchen man den vulkanischen Kräften bei der Entstehung der Erdbeben zuschreiben müsste. Ob man hierbei nur an Explosionen vulkanischer Gase, bez. von Wassermassen, oder ob man auch an Vorgänge denken will, wie sie A. SCHMIDT auf dem Geographentage in Jena als mögliche Ursache der Beben einführte — Überkühlung flüssiger Silikatmassen, die unter rascher Volumvergrößerung erstarren — das wäre eine Nebensache. BRANCA verweist dann darauf, dass auch GERLAND die Ansicht von der vulkanischen Natur vieler für tektonisch gehaltenen Beben vertrete, weil der Herd so tief liege. Er betont, dass er nicht etwa den Versuch machen wolle, das Dasein tektonischer Beben überhaupt zu bestreiten, und führt die Beben von Beludschistan 1892, Lokris 1894, Japan 1891 als solche an, bei welchen die entstandene Dislokation eine so in die Augen springende sei, dass man die tektonische Natur des Bebens nicht bezweifeln werde, hebt aber hervor, dass in den überwiegend meisten Fällen von Beben, die als tektonische erklärt werden, von der Verschiebung einer Scholle nicht das Mindeste zu bemerken sei. Der Betrag der Verschiebung, wenn eine solche wirklich vorliege, könnte dann nur ein ganz minimaler sein. Wie wolle man aber mit einem solchen unsichtbaren Betrag von Dislokation das Auftreten ganzer Erdbebenzeiten in Einklang bringen, welche Wochen, Monate, Jahre lang dauern und zahlreiche Stösse liefern. Der strikte Beweis dafür, dass in solchen Fällen, in denen man nichts von einer Dislokation erkennen könne, dennoch ein Dislokationsbeben vorliege, sei jedenfalls nicht leicht zu erbringen. Man dürfe auch die Möglichkeit nicht ausser Auge lassen, dass selbst eine lange und mit deutlicher Senkung des einen Flügels verbundene Spalte ihre Entstehungsursache nicht ausnahmslos notwendig immer in seitlichem Druck, also in gebirgsbildenden Vorgängen haben müsse, sondern dass ihre Ursache doch auch in der senkrechten Heraufwirkung vulkanischer Druck- oder Stosskräfte liegen könnte. Wenn, was ja bestritten wurde, Lakkolithe wirklich die Kraft besäßen, die Erdrinde über sich hochzuheben, dann würden sie natürlich ein Zerbrechen der überliegenden Erdrinde und damit ein Erdbeben verursachen müssen. Das Beben wäre aber dann, trotz Spaltenbildung, kein sogenanntes tektonisches, sondern beides, Spalte wie Beben wäre vulkanischer Entstehung. BRANCA erörtert dann, dass er unter vulkanischen Beben „im weiteren Sinne“ solche verstanden wissen möchte, die nicht an die nächste

Nähe eines speziellen, tätigen Vulkanberges geknüpft seien, sondern relativ fern von Vulkanen losbrächen, aber dennoch durch den Schmelzfluss bez. seine Gase oder den durch ihn erzeugten Wasserdampf hervorgerufen würden. Das was man bei einem Vulkan als missglückte Ausbruchsversuche des Schmelzflusses betrachte, werde man vielleicht mit demselben Recht zu diesen Beben „im weiteren Sinne“ wie zu denen „im engeren Sinne“ rechnen können. BRANCA führt die Beben der Insel Ischia als ein Beispiel dieser Art an, indem er bemerkt, dass der Versuch, sie als Einsturzbeben zu erklären, sich wohl nicht grosser Anerkennung erfreut. Ich möchte hinzufügen, dass ich in meiner Erdbebenkunde gleichfalls, hauptsächlich der Darstellung MERCALLIS folgend, diese Beben auf versuchte Eruptionen zurückgeführt habe, und dass die von mir damals nicht benützte ausgezeichnete Untersuchung der Beben von 1881 und 1883, die wir JOHNSTON-LAVIS verdanken (21), in dieser Hinsicht wohl keinen Zweifel übrig lässt. BRANCA findet es aber einleuchtend, dass derartige Ausbruchsversuche sich nicht bloss unter erloschenen Vulkanen vollziehen können, d. h. an Stellen der Erde, die bereits früher einmal vulkanisch tätig gewesen sind; sondern, da doch jeder Vulkan einmal an irgend einer Stelle einen Anfang genommen haben müsse, so könnten sich offenbar solche Ausbruchsversuche auch an irgend einer von Vulkanen weit entfernten Gegend vollziehen und eventuell so lange andauern, bis hier ein neuer Vulkan entstehe. Es hängt diese Auffassung wohl aufs innigste zusammen mit der von BRANCA in zahlreichen Veröffentlichungen, — zuletzt noch in den Verhandlungen des 10. internationalen Geologenkongresses (21) — vertretenen Ansicht von der Unabhängigkeit der Vulkane von präexistierenden Spalten. Es kann nicht meine Absicht sein, an dieser Stelle ausführlich auf diese, schon so eingehend von vielen Autoren für und wider erörterte Frage zurückzukommen; ich möchte mich begnügen darauf hinzuweisen, dass E. SUESS im letzten Bande seines Werkes „Das Antlitz der Erde“ manche der Erscheinungen, die man als Beweis für die Unabhängigkeit der Vulkane von vorher bestehenden Spalten hervorgehoben hat, auf phreatische Explosionen, auf das Zusammentreffen aufquellenden Magmas mit vadosem Wasser zurückgeführt hat (23). SUESS führt als Beispiel das Ries bei Nördlingen an, welches durch eine phreatische Explosion an der Basis des Jura-kalkes gebildet wurde, dann die zahlreichen durch BRANCA geschilderten Schusskanäle („Vulkanembryonen“) der Schwäbischen Alb, ferner die durch A. GEIKIE untersuchten Schusskanäle des östlichen Fife, deren Ursprung SUESS in einer phreatischen Schicht an der Grenze des alten roten Sandsteins und des Karbon sucht. SUESS sagt dann: „Wo es möglich ist, sich den tieferen Zuführungsstrassen zu nähern, gelangt man in der Regel zu Spalten.“ Er führt zahlreiche erläuternde Beispiele dafür an, von welchen wohl jene der südafrikanischen Schlote, zumal aber die von A. SCHWARZ geschilderten Beziehungen

zwischen Gängen und erweiterten Ausbruchstellen in Matatiele am deutlichsten den Zusammenhang zwischen der „Injektion des Magmas in Spalten und die Erweiterung einzelner Stellen derselben durch Explosion (Daubrées „Diatremen“) erkennen lassen.

A. STÜBEL hat sich dahin ausgesprochen, dass zwar für beschränkte Gebiete und Erschütterungen von geringer Verbreitung tektonische Ursachen angenommen werden könnten, dass aber sichere Beweise für die tektonische Natur der verbreiteteren Beben fehlen und die Unterscheidung tektonischer und vulkanischer Beben daher nur auf subjektiver Auffassung beruhe. Er vertritt die Ansicht, dass viele als tektonisch bezeichnete Beben eine Folge der Äusserung vulkanischer Kraft in den peripherischen Herden wären (24). Ich darf es mir wohl ersparen, hier auf die eigenartigen Ansichten STÜBELS über den irdischen Vulkanismus, die ja manche Freunde, aber auch viele Gegner gefunden haben, näher einzugehen, zumal ich mich bereits an anderer Stelle bei Gelegenheit der Besprechung des nachgelassenen Werkes STÜBELS über die Vulkane von Colombia ausführlich gegen die STÜBELsche Vulkantheorie ausgesprochen habe (25). Ich halte es nicht für nötig nochmals auf sie zurückzukommen, sondern beschränke mich auf den Hinweis, dass sich die Hypothese der peripherischen Herde schlechterdings mit den neueren Ansichten über die Gauverwandtschaft der Gesteine nicht vereinbaren lässt. Ich verweise diesbezüglich auf die schon 1902 von F. BECKE auf der Naturforscherversammlung in Karlsbad gemachte Unterscheidung zweier Typen jungvulkanischer Gesteine, von welchen der eine (Andes-Typus) den gefalteten Gebieten, der andere (Typus des böhmischen Mittelgebirges) den durch Schollenbrüche gestörten Gebieten eigen ist. Ausführlicher hat BECKE diese Unterscheidung im folgenden Jahre begründet und die beiden Typen als pazifisch und atlantisch bezeichnet (26). Seine Ansichten haben seither vielfache Bestätigung gefunden. A. BERGEAT, der zu den entschiedensten Gegnern der STÜBELschen Vulkantheorie gehört, hat durch Erörterung der Tatsache, dass das Magma des Erdinnern im grössten Massstabe schlierig ist und die Tätigkeit der Vulkane von grossen gemeinschaftlichen Magmazonen ausgeht, welche die Gauverwandtschaft der Eruptivgesteine bedingen, meines Erachtens den sicheren Nachweis dafür erbracht, dass die Eruptionen nicht von individuellen Sonderherden genährt werden können (27).

BECKE wollte den Unterschied der pazifischen und der atlantischen Sippe der jüngeren Eruptivgesteine dadurch erklären, dass in den pazifischen Essen eine beträchtliche Aufzehrung sedimentärer Gesteine stattfindet, wodurch der grössere Gehalt an Ca und Mg erklärt würde. E. SUSS hat auch darauf hingewiesen, dass das Zurücktreten von Ca und Mg in den jüngeren Eruptivgesteinen der atlantischen Erdhälfte vielleicht mit den besonderen Fortschritten in der Erstarrung derselben zusammenhänge. Eine Entscheidung dieser Frage und

eine sichere Erklärung über die der Gauverwandtschaft der Massengesteine zugrunde liegenden Ursachen wird wohl die schon von BECKE als wünschenswert bezeichnete Untersuchung darüber bringen, ob die Trennung atlantischer und pazifischer Gesteine auch in den Bildungen der älteren Eruptions-Epochen durchführbar ist. Soweit sich gegenwärtig unsere Erfahrungen auf dem Gebiet des Vulkanismus überblicken lassen, kann nach wie vor daran festgehalten werden, dass Erdbeben in grossem Massstab durch vulkanische Vorgänge nicht hervorgerufen werden können. Die Explosionserscheinungen, welche vulkanische Erschütterungen („vulkanische Beben im engeren Sinne“ nach BRANCA) hervorrufen, sind auf die äusseren Teile der Erdkruste beschränkt. Und von diesen Explosionsbeben wissen wir mit Sicherheit, dass sie trotz örtlich oft sehr bedeutender Intensität doch nur geringe Verbreitung aufweisen. Die durch Kimberlitgänge verbundenen Diatremen Südafrikas, namentlich aber die durch A. GEIKIE geschilderten Schusskanäle des östlichen Fife zeigen, dass die Explosionen, durch welche die Diatremen ausgebohrt wurden, in geringer Tiefe stattfanden. E. SUESS gibt an oben bereits erwähnter Stelle eine kurze Erörterung der von GEIKIE untersuchten geologischen Verhältnisse der Halbinsel zwischen dem Firth of Tay und dem Firth of Forth. Die Profile am Meere zeigen, dass die mit einem aus der Zerstäubung basischen Magmas hervorgegangenen Tuff erfüllten Ausbruchsröhren unabhängig sind von den Verwerfungen und der Schichtstellung des Karbon. Um so auffallender findet SUESS den von GEIKIE betonten Umstand, dass neben den unzähligen Splintern von Karbon nie eine Spur des unterliegenden alten roten Sandsteins oder der noch tieferen Sedimente getroffen wurde. „Es muss“ — sagt GEIKIE — „zugestanden werden, dass aus der Beschaffenheit des Inhalts der Schlote kein Argument zugunsten eines tiefgelegenen Ursprunges der Eruptionen gezogen werden kann (28)“.

Unterliegt es sonach keinem Zweifel, dass die auf die äussersten Teile der Rinde des Planeten beschränkten vulkanischen Explosionsvorgänge keine grösseren, weitverbreiteten Erschütterungen zu verursachen vermögen, so bleibt doch noch die Frage zu erörtern, ob nicht etwa eruptive Vorgänge, die sich in grösserer Tiefe abspielen, solche Beben verursachen könnten. Hier kämen vor allem jene Vorkommnisse in Betracht, die E. SUESS als Batholithen bezeichnete. Er schuf (29) diese Bezeichnung zunächst für die grossen, zumeist granitischen Brode, welche dem geschichteten Gebirge eingeschaltet erscheinen, unter Beziehung auf HOPKINS „Residual Lakes“ und DUTTONS „Maculae“, ausgehend von der Vorstellung, dass dem Eindringen der granitischen Masse die Bildung eines entsprechenden Hohlraumes vorangehen oder sie (durch Abstau und Entlastung) begleiten müsse. Ein erneuter Besuch des Erzgebirges im Jahre 1893 habe ihm aber, — sagt SUESS an späterer Stelle (30) — die Überzeugung gebracht, dass die Umrise dieser Intrusivstöcke das Streichen

und die Falten des Gebirges schonungslos durchschneiden, etwa wie wenn ein glühender LötKolben durch die Fläsern eines Brettes gedrückt wird. Dazu kamen die Erfahrungen über Durchschmelzungen am Monde und nun bezeichnete SUESS Batholithen als Intrusivmassen, welche fortsetzen in die „ewige Teufe“, im Gegensatz zu den Lakkolithen, welche seitliche Injektionen über einer fremden Unterlage sind. „In der Tat“ — sagt SUESS — „führt die Betrachtung der Natur zu der sicheren Meinung, dass die Batholithen ihre Ortstellung (*mise en place*) durch Aufschmelzen und Aufzehren der Nebengesteine vollziehen.“ Er erörtert die Bildung von Batholithen an einer Reihe von Beispielen und weist darauf hin, dass sich DALY zur Erklärung der Intrusion auf den Vorgang berufe, den der amerikanische Bergmann „overheadstopping“ nennt, während ihn der Deutsche als „Übersichbrechen“ bezeichnet: „Das Gewicht der Felsarten der Wände und des Daches ist grösser als jenes des flüssigen oder viskosen Magmas. Temperatur und Schwere lösen Bruchstücke ab und diese sinken in das Magma. Entweder sieht man sie als hochveränderte Einschlüsse in diesem schwebend oder sie wurden aufgezehrt auf der Reise zur Tiefe“. Solche Vorgänge mögen sich auch heute noch in grösserem oder geringerem Ausmass in den tieferen Regionen der Erdrinde abspielen, sie können aber meines Erachtens um so weniger heftige und weitverbreitete Erderschütterungen herbeiführen, als sie sich gewiss sehr allmählich und vergleichsweise ruhig vollziehen müssen. Noch weniger als die im eigentlichen Sinne vulkanischen, eruptiven Vorgänge werden die mit der Bildung von Batholithen zusammenhängenden Erscheinungen des Aufschmelzens und Übersichbrechens heftige Beben von grosser Ausdehnung verursachen können.

Nun fragt es sich, ob nicht die Injizierung grosser Gänge und die Bildung von Lakkolithen, die jetzt im wesentlichen als die örtlichen Anschwellungen von Lagergängen betrachtet werden, solche Erschütterungen verursachen können. Ich zweifle nicht daran, dass solche Vorgänge imstande sind, sich an der Erdoberfläche durch Erschütterungen fühlbar zu machen, aber ich bin der Überzeugung, dass die auf solche Art veranlassten Beben kaum gewaltiger und verbreiteter sein werden als die „im engeren Sinne“ Vulkanischen. Es muss hier vor allem hervorgehoben werden, dass es sich bei solchen grossen Injektionen nicht um einen momentanen Vorgang handelt, welcher der Auslösung der Spannung bei einem tektonischen Beben vergleichbar wäre. Da allen Versuchen, den „kryptovulkanischen“ oder „vulkanischen Beben im weiteren Sinne“ eine erhöhte Bedeutung beizumessen, im wesentlichen die tief eingewurzelte, durch A. v. HUMBOLDT begründete Vorstellung einer „Reaktion des Erdinnern auf die Erdoberfläche“, einer aktiven Rolle der plutonischen Vorgänge innewohnt, möchte ich betonen, dass die Ausfüllung von Gangspalten mit injiziertem Magma und die Bildung von Lakkolithen

lithen hauptsächlich durch passive Injektion zustande kommt. E. SUESS verweist bei Erörterung derselben auf die Tatsache, dass ausgedehnte Gangspalten oft nicht mit eruptivem Gestein sondern mit Sandstein injiziert sind. So tritt in Südafrika in den Witteberg-schichten von Elands-Vley nach ROGERS und DU TOIT ein zwischen parallelen Seitenwänden steil aufsteigender Gang hervor, nur 2,4 bis 2,5 m breit, nach einer Auffassung 11, nach einer anderen mehr als 57 km lang, zu beiden Seiten mit leichter Aufrichtung der benachbarten Schichten aber nicht mit vulkanischem Gestein, sondern mit Sandstein erfüllt (31). Ein solches Vorkommnis ist wohl als eine Folgewirkung einer heftigen Erderschütterung zu betrachten, durch welche seinerzeit aus tieferen Lagen Sand in ähnlicher Weise emporgepresst wurde, wie dies heute bei starken Erdbeben aus den zusammengerüttelten Flussalluvionen erfolgt, aus denen Schlamm, Sand und Wasser durch die entstandenen Spalten an die Oberfläche emporsteigen.

DILLER und NEWSOM haben solche „klastische Gänge“ aus Kalifornien beschrieben (32), wo Sandsteingänge von zum Teil ansehnlicher Mächtigkeit innerhalb verschiedenartiger Gesteine der Tertiär- und Kreideformation, im Granit, Basalt usw. aufsetzen und als von oben her angefüllte Erdbebenspalten gedeutet werden. Auch bei Weinböhla in Sachsen an der Lausitzer Überschiebung findet sich, wie E. KAYSER anführt (33) ein ähnlicher, in Kalken der oberen Kreide aufsetzender Sandsteingang. Er soll dadurch entstanden sein, dass die die Kreide bedeckenden tertiären Sande von oben her in eine offene Verwerfungsspalte eindringen (33).

E. SUESS verweist bezüglich der passiven Injektion der Eruptivgesteine darauf, dass SALOMON das Aufsteigen der Tonalitmasse des Adamello dem Sinken der lombardischen Ebene zuschreibt und BRÖGGER geneigt ist, das Aufsteigen des Drammen-Granites am Fjord von Kristiana auf ähnliche Weise zu erklären. Deutlicher aber tritt seiner Meinung nach schon durch die grosse Seltenheit oder den Mangel an Kontaktmineralien die passive Bewegung bei den Lagergängen hervor, die GILBERT Lakkolithen genannt hat. Er bemerkt, dass diesem Ausdruck nicht selten eine viel zu weite Fassung gegeben wird und solche Formen sogar als aktive Elemente in der Bildung der Gebirgsketten angegeben wurden. Demgegenüber macht SUESS die klaren Definitionen der amerikanischen Geologen geltend, die DALY gesammelt hat (34), erörtert die bezeichnenden Merkmale der Lakkolithen, die nur örtliche Aufblähungen aber keine Gebirgsketten zu erzeugen imstande sind, bespricht die Erleichterung ihrer Bildung durch tektonische Vorgänge und betont, dass die aufwölbende Kraft der amerikanischen Lakkolithen in idealisierten Profilen oft überschätzt worden ist. Die Injektion, welche einen Lagergang oder einen Lakkolithen formt, kann man sich wohl kaum als einen momentanen Vorgang vorstellen, der imstande wäre, eine gewaltige

Erschütterung hervorzurufen. Man hat allerdings für Gänge von grosser Ausdehnung plötzliche Entstehung angenommen. So meint BARELL von injizierten Gängen im Bergwerksdistrikt von Marysville, Montana, dass sie plötzlicher Entstehung seien, weil wegen ihrer bedeutenden Länge die Injektion sonst hätte erkalten müssen. Man kann sich aber meiner Meinung nach unmöglich denken, dass etwa ein Lagergang wie der Whin-Sill, der im Unterkarbon von Northumberland einen Flächenraum von über 1000 englischen Quadratmeilen einnimmt, in ganz kurzer Zeit gebildet worden sei. In solchen Fällen muss man gerade wegen der Ausdehnung der Bildung wohl annehmen, dass der Injektionsvorgang doch mehrere Tage — vielleicht sogar Wochen oder Monate in Anspruch genommen hat; eine momentane Bildung kann ein Gang von solcher Ausdehnung unmöglich sein. Seine „plötzliche“ Entstehung könnte wohl nur so aufgefasst werden, dass der Injektionsvorgang ein einheitlicher war und sich in einem beschränkten Zeitraum abspielte, nicht etwa, wie E. REYER schon 1888 für die Zentralmassen der Alpen annahm (35) und noch 1907 neuerdings behauptete (36) durch Nachschübe zustande kam, die sich auf die Dauer grosser Erdperioden erstreckten. Ich werde auf diese Unmöglichkeit, für einen grösseren mit Magma injizierten Gang eine momentane Entstehung anzunehmen noch bei Besprechung der Erklärung des kalifornischen Erdbebens vom 16. April 1906 durch A. ROTHPLETZ zurückzukommen haben, nach welcher dieses Beben als ein Injektionsbeben zu betrachten wäre. Ehe ich aber auf diese Frage eingehe, möchte ich noch die Bedeutung erörtern, welche die immer mehr Boden gewinnende Ansicht über die Emporpressung des Magma durch den Druck sinkender Schollen der Erdrinde oder dieser in ihrer Gesamtheit für die Erklärung der Erdbeben haben kann.

Die Lehre von der Isostasie, welche hauptsächlich durch DUTTON begründet wurde, die aber auch in DE GEER, UPHAM u. a. Anhänger fand, erklärt — wie KAYSER bemerkt — manche sonst nur schwer verständlichen geologischen Erscheinungen in einfacher und ungezwungener Weise: „So würde z. B. schon der Druck, den eine isostatisch sinkende Scholle auf die Magmazonne des Erdinnern ausübt, ausreichen, um die schmelzflüssigen Massen emporsteigen zu lassen, und zwar um so mehr, als die isostatisch aufsteigende Scholle ihnen nach oben hin Platz macht (37)“. Wollte man indessen auf solche Bewegungen in der Magmazonne die Entstehung grösserer Erdschütterungen zurückführen, so würde dies meines Erachtens die Verwechslung von Ursache und Wirkung bedeuten. W. H. HOBBS beschreibt in seiner Einführung in die Erdbebenkunde einen sehr einfachen Apparat, welcher die Verschiebung von in Wasser eingetauchten, rechteckigen, verschieden hohen Holzklötzchen zur Anschauung bringt (38), als geeignet, die Ausgleichsbewegungen der Erdschollen bei Erdbeben und die Bildung von Erdbebenverwerfungen

längs ihrer Ränder zu erklären, wobei die seitliche Bewegung des Wassers unter den Blöcken die Verschiebung von Gesteinsmaterial in dem tieferen Teil der plastischen Zone zu veranschaulichen hätte.

Es darf an dieser Stelle wohl daran erinnert werden, dass G. PILAR schon vor längerer Zeit (1881) ähnliche Versuche mit Holzprismen von trapezischem Querschnitt angestellt hat, die auf Wasser schwimmend Hub- und Senkschollen versinnlichen sollten (39). Auf PILARS Theorie der „Rhyakohypse“ soll hier nicht weiter eingegangen werden, ich möchte nur bemerken, dass er die Erdbeben auf Spaltenbildung und Verwerfung zurückführt, die an der Grenze von Hebungs- und Senkungsschollen sich einstellt, die meisten Beben sonach als tektonische betrachtet, aber gleichwohl geneigt ist, mit PERREY und FALB einen grossen Einfluss der Flutfaktoren auf die Periodizität der Erdbeben anzunehmen.

Auf die oft behauptete und ebensooft bestrittene Periodizität des Erdbebens kann ich an dieser Stelle nicht näher eingehen. Beachtenswert scheint mir aber, dass ein so genauer und gewissenhafter Beobachter wie HERMANN CREDNER sich in seinen Untersuchungen der sächsischen Beben dahin ausgesprochen hat, dass die Ausgangspunkte der sächsischen und speziell der vogtländischen Erdbeben der Jahre 1878 bis 1897 an Gebiete grösserer tektonischer Störungen gebunden sind, dass sie selbst deshalb der Gruppe der tektonischen Beben zuzuzählen sind, dass aber die tektonischen Störungen (Dislokationen) jene Gebiete nur zur Erdbebenentstehung prädisponiert haben, während die Erregung der seismischen Tätigkeit selbst in anderen Agentien als dem gebirgsbildenden Druck zu suchen sein dürfte. Dies wird dadurch wahrscheinlich gemacht, dass die sächsischen und mit ihnen die vogtländischen Erdbeben sowohl in ihrer Zahl wie in ihrer Intensität einer gewissen Periodizität unterworfen sind, indem sie sich in beiden Beziehungen konzentrieren: 1. auf den den Winter einschliessenden Jahresabschnitt vom September bis März und zwar namentlich auf die Monate Oktober, November und Dezember, 2. auf den die Nacht einschliessenden Tagesabschnitt von 8 Uhr abends bis 8 Uhr morgens und zwar namentlich auf die Zeit von Mitternacht bis früh 8 Uhr (40). CREDNER selbst bemerkt dann, dass es ein verfrühtes Unternehmen wäre, die Ursächlichkeit der Periodizität der in jenem Zeitraum registrierten sächsischen Beben, also eine etwaige Abhängigkeit von Einflüssen des Klimas, des Luftdruckes, der Niederschlagsmenge schon jetzt erörtern zu wollen und meint, dass ein derartiger Versuch erst dann, wenn ihm die Resultate der noch längere Jahre in dem gleichen Schüttergebiet fortgesetzten Erdbebenbeobachtungen zugrunde gelegt werden können, zu erklärenden Ergebnissen führen mag. Es muss jedenfalls als wünschenswert bezeichnet werden, dass die Frage der jährlichen und täglichen Periode der Erdbeben, welche Periodizität R. FALB als eine wesentliche Stütze seiner Erdbeben-

theorie verwertete, in habituellen Schüttergebieten sorgfältig geprüft werde; ich möchte aber behaupten, dass durch die Feststellung einer solchen Periodizität keineswegs eine tiefer liegende Ursache der jetzt als tektonisch betrachteten Beben wird nachgewiesen werden können, etwa in dem Sinne, dass die magmatische Zone des Erdinnern durch die Anziehung von Mond und Sonne Flutwirkungen unterliegt, die sich dann an den Dislokationen der Erdrinde als Erschütterungen geltend machen.

Eine andere, längere Periode hat W. H. HOBBS, gestützt auf Darlegungen von J. MILNE (41) als Beweis dafür angeführt, dass die Verschiebungen von Gesteinsmassen in der plastischen Zone der Erde, welche sich an den Dislokationen der Rinde als Erdbeben fühlbar machen, auf planetare Ursachen zurückzuführen wären. W. H. HOBBS sagt nach Erörterung des bereits oben besprochenen Versuches, welcher das Eintreten der Erschütterungen auf Bruchlinien versinnlichen soll und nach Besprechung des Umstandes, dass die Erdbebenverwerfungen unverheilten Spalten folgen: „Bis dahin haben wir nur die nächste und unmittelbare Ursache der Erdbeben erörtert. Ihre letzte Ursache ist meist schwerer zu ergründen“. Und nachdem er bemerkte, dass wir in den Hebungen und Senkungen der Erdoberfläche, die sich durch das Wandern der Strandlinien verraten, Beweise dafür hätten, dass Teile des Magmas innerhalb der plastischen Zone der Erdrinde verschoben würden, sowie, dass es gewiss sei, dass die infolge der Erosion und Fortspülung stattfindenden Massenverschiebungen auf der Oberfläche der Erde vielmehr eine Folge als eine Ursache der Vertikalschwankungen seien (was nebenbei gesagt, mit den durch DUTTON, DE GEER und UPHAM entwickelten Ansichten über die Wirkungen der Isostasie keineswegs vereinbar ist) meint HOBBS: „Der beste Weg, dem Problem der letzten Ursache der Erdbeben näher zu kommen, besteht darin, möglichst zahlreiche Erdbebennachrichten unter dem Gesichtspunkt zu prüfen, ob sie eine merklich ungleiche und deutlich periodische Verteilung der Erdbeben zeigen. Obwohl ausgezeichnete Erdbebenkataloge für Gegenden existieren, in denen Erdbeben häufig sind, haben wir noch keine ausreichenden Daten für die ganze Erde. Weitaus die beste Statistik besitzt Japan; aus ihr scheint hervorzugehen, dass sich seismische Perioden in ungefähr 13 Jahren wiederholen. Eine noch vollständigere Statistik bezieht sich speziell auf die Stadt Kioto. Man will gefunden haben, dass die Aufzeichnungen auf eine seismische Periode von ungefähr $6\frac{1}{4}$ Jahren hinweisen, die also etwa die Hälfte der für das ganze Land geltenden Zeit umfassen würde. Das in den letzten Jahren aufgeblühte Studium der Fernbeben hat uns jetzt eine ziemlich vollständige Statistik der grossen Erdbeben (Makroseismen) verschafft, die sich über eine ganze Anzahl von Jahren erstreckt. Professor MILNE, der Veteran der englischen Seismologen hat sich jüngst dahin ausgesprochen, dass diese Aufzeichnungen eine bestimmte, aber

kürzere Periode seismischer Maxima andeuten, die Richtungsänderungen in der Bewegung des Erdpoles entsprechen. Diese Beobachtung, wenn gut begründet, wie die in Japan gemachten, ist sehr interessant, weil sie die Verschiebung der Gesteinsmassen innerhalb der plastischen Zone der Erde auf planetare Ursachen zurückführt. Man darf mit Spannung einer Aufklärung darüber entgegensehen, ob die bedeutend grössere Masse von Daten, die sich nun sicher in den nächsten Jahrzehnten sammeln muss, das bestätigen wird, was die jetzigen spärlichen Daten nur in undeutlichen Umrissen zu erkennen geben“ (42). Ich möchte glauben, dass in diesen Ausführungen Ursache und Wirkung miteinander verwechselt werden. Die zunächst in Betracht kommenden Unregelmässigkeiten des „EULER'schen Kreises“, in welchem sich der instantane Drehungspol des Planeten um den (vorläufig als stabil gedachten) geometrischen Pol bewegt, werden zweifellos durch Massenverschiebungen in den peripherischen Teilen des Erdkörpers verursacht. Die Wechselbeziehungen zwischen den Variationen geographischer Breite und den heftigeren Erdbeben, welche J. MILNE zuerst (1900) auf dem in Bradford abgehaltenen Kongresse bei Vorlage des „Fifth Report on seismological investigation“ (und seither durch wiederholte Veröffentlichungen) erörterte, die drei Jahre später A. CANCANI in lichtvoller Weise darlegte (43), sind wohl durch die Krustenverschiebungen zu erklären, welche bei Makroseismen stattfinden. Etwa hierbei sich ereignende Verlagerungen in der magmatischen Sphäre würden wohl, der Lehre von der Isostasie entsprechend, lediglich als Folgewirkungen zu betrachten sein. Ich möchte hinzufügen, dass solche Krustenbewegungen nicht bloss eine Verschiebung der instantanen Rotationsachse zu bewirken, sondern auch die Hauptachse der Trägheit, die sogenannte stabile Achse im Innern des Erdkörpers zu verlegen imstande sind. SCHIAPARELLI hat bekanntlich vom Standpunkt des Astronomen gegen solche Verlegungen, selbst wenn sie auf Grund geologischer Erfahrungen in bedeutendem Ausmass angenommen werden müssten, keine Einwendungen erhoben und der amerikanische Astronom CHANDLER hat, wie CANCANI angibt, auf Grund der Untersuchung eines umfassenden Beobachtungsmaterials von 1825—1892 gefunden, dass in der Tat auch die stabile Rotationsachse eine Verlegung erleidet. In einem in der Geologischen Gesellschaft in Wien am 2. Mai 1908 gehaltenen Vortrag habe ich es versucht, die älteren und neueren Ansichten über Verlegung der Erdachse kritisch zu erörtern und habe schliesslich betont, dass wir geologische Vorgänge kennen, welche notwendig zu Änderungen der Polhöhen führen müssen: die gewaltigen Verschiebungen, die wir in immer grösserer Ausdehnung bei der genaueren Untersuchung der Erdrinde kennen lernen. Das Andauern dieser Bewegungen der Lithosphäre wird durch die Erderschütterungen verraten, und die Beziehungen zwischen den Veränderungen der Polhöhen und den Makroseismen lassen die Bedeutung der letzteren erkennen.

Dabei handelt es sich vermutlich nicht so sehr um eine Bewegung der Krustenteile auf einem flüssigen Kern, von dem ja die Geophysik nichts wissen will, als um ausgedehnte Schollenbewegungen in der Kruste selbst. Ich sprach dabei die Überzeugung aus, dass die tangentialen, von untergeordneten Faltungerscheinungen begleiteten Verschiebungen, welche infolge der durch die geologischen Vorgänge bedingten regionären Änderungen der Schwerkraft eintreten, sich in den meisten Fällen nicht bis hinab in die magmatische Zone erstrecken, sondern auf die peripherischen Teile der Kruste beschränkt bleiben dürften (44).

Es sind aber von Seismologen und Vulkanologen in neuerer Zeit vielfach Vermutungen ausgesprochen worden, nach welchen gerade in den tieferen Teilen der magmatischen Zone Verhältnisse herrschen, welche dem Magma unter Umständen die Fähigkeit aktiver Wirkung verleihen sollen. Dieselben gehen von der durch die Versuche von G. TAMANN über das Verhalten einer Reihe von organischen und anorganischen Körpern beim Kristallisieren und Schmelzen unter hohem Druck (45) gestützten Annahme aus, dass in grosser Tiefe eine Zone vorhanden sei, in welcher die Silikate beim Erstarren sich ausdehnen. Dass dies unter den an der Oberfläche herrschenden Verhältnissen nicht möglich ist, haben die ausgedehnten Versuche von BORUS zur Genüge erwiesen. Beweiskräftig ist hier vor allem die Tatsache, dass Diabas von seinem Schmelzpunkt bis zu Temperaturen von 1500° C eine fortwährende Ausdehnung erfährt. Einwände, welche gegen die Beweiskraft der Versuche von BORUS durch A. FLEISCHER (46) erhoben worden sind, hat C. DOELTER als unzutreffend nachgewiesen (47); und auch F. VON WOLFF, der ausgehend von den vor langer Zeit durch C. FR. NAUMANN und F. VON RICHTHOFEN vertretenen Ansichten über eine dem Magma innewohnende vulkanische Kraft und den schon oben gewürdigten Ausführungen BRANCAS über die Unabhängigkeit vulkanischer Eruptionen von präexistierenden Spalten dem Magma eine aktive Rolle zuerteilt (48); spricht sich bei Erörterung der Energie, die als vulkanische Kraft in Frage kommen kann, dahin aus, dass bei der Kristallisation des Magmas an der Oberfläche trotz mancher entgegengesetzter Behauptungen keine Volumausdehnung eintritt. Durch Erörterung der Beziehungen zwischen Tiefe, Druck und Schmelzpunkt kommt dann v. WOLFF zu dem Ergebnis, dass der maximale Schmelzpunkt erst in einer Tiefe von 150 km zu erwarten ist und leitet daraus folgenden Schluss ab: „Wenn also unter bestimmten Verhältnissen die Kristallisation der Silikate mit einer Volumvermehrung verknüpft ist, so kann das nur für grössere Tiefen jenseits des maximalen Schmelzpunktes, also von mindestens über 150 km zutreffen. Die Erstarrung der Erdkruste muss demnach bis in diese Tiefen vorgedrückt sein, dieselben kommen als Sitz der vulkanischen Kraft allein in Frage, den Vorstellungen von RICHTHOFENS entsprechend.“

Wenn man mit A. SCHMIDT, G. GERLAND u. a. den Erregungsort der Makroseismen in so grossen Tiefen vermutet, wird man geneigt sein, dem Magma einer Region unter 150 km Tiefe in der Tat eine aktive Rolle zuzuschreiben. Es fragt sich nun, in welcher Weise sich diese hypothetische vulkanische Kraft betätigen soll. Dampfschüsse, wie sie in den höheren Teilen der vulkanischen Essen erfolgen, können in so grosser Tiefe wohl nicht angenommen werden, da durch den hohen Druck der lastenden Massen eine Betätigung der Spannkraft der das Magma durchtränkenden Liquida gehindert ist. Viel eher könnte man an plötzliche Änderungen des Aggregatzustandes denken, wie sie bei dem plötzlichen Erstarren einer unterkühlten, unter hohem Druck stehenden Silikatschmelze angenommen werden könnte, zumal wenn diese Erstarrung, wie aus den TAMANNschen Versuchen gefolgert wird, mit einer Volumvermehrung Hand in Hand geht. C. DOELTER hat die Erscheinung der Unterkühlung und ihren Einfluss auf die Bildung der Mineralien und Gesteine eingehend erörtert. Er betont, dass viele Mineralien die Eigenschaft haben, dass sie, wenn sie abgekühlt werden, unter ihrem Schmelzpunkt noch weiter flüssig verharren, und dass die Silikate in hohem Grad diese Erscheinung zeigen; ihr Erstarrungspunkt fällt nie mit dem Schmelzpunkt zusammen, sondern kann 100° und sogar noch tiefer unter diesem liegen. „Ähnliche Verhältnisse“ — sagt DOELTER (49) — wirken in der Natur; wenn ein Silikatgemenge sich abkühlt, so ist die Unterkühlung sehr hoch, und was im Tiegel stattfindet, findet auch bei Gängen, vielleicht etwas weniger in Strömen statt, wo durch die Bewegung der Einfluss, den wir im Laboratorium durch Rühren hervorbringen, hervortritt. Solche Schmelzen sind übersättigte, und wenn man durch Aussaat von Impfkristallen die Übersättigung aufhebt, so erfolgt Kristallisation, aber wegen der grossen Viskosität macht sich die Impfwirkung nur auf kleine Strecken bemerkbar. Als Impfkristalle dienen in der Natur, z. B. bei Strömen und Gängen, die in einer früheren intratellurischen Periode gebildeten Ausscheidlinge erster Generation; durch Unterkühlung kann die Reihenfolge verändert werden“. Letztere Frage ist an dieser Stelle von geringerer Bedeutung, von Interesse ist hingegen die weitere Bemerkung DOELTERS: „Sehr grosse Mengen von Wasser und Mineralisatoren können die Unterkühlung zum Teil aufheben, was wahrscheinlich bei Apliten und ähnlichen Gesteinen der Fall war; hier tritt dann plötzliche und gleichseitige Erstarrung des eutektischen Gemisches ein; vielleicht findet Ähnliches bei den Bestandteilen der Quarzporphyrgrundmasse statt“. Solche raschen Erstarrungen können aber wohl nur in den äusseren Teilen der Erdrinde, in Gängen und Apophysen, oder in Ergüssen stattfinden, es scheint mir hingegen sehr unwahrscheinlich, dass in sehr grossen Tiefen ein plötzliches Erstarren beträchtlicher unterkühlter Magmamassen stattfinden kann. Vor allem scheint es mir fraglich, ob in diesen Tiefen überhaupt Unterkühlung in ausge-

dehntem Massstab möglich ist. Ich möchte das deshalb bezweifeln, weil Unterkühlung nur dann stattfindet, wenn die Schmelze im Zustand der Ruhe verharret, was aber bei dem Magma im Erdinnern keineswegs zutrifft. Wir wissen, dass die Makroseismen sich durch den ganzen Erdball fortpflanzen und in grösserer Entfernung vom Ausgangsort durch lange Zeit kleine Bewegungen verursachen, die bei der Registrierung der Fernbeben durch die empfindlichen Seismographen in stundenlanger Dauer aufgezeichnet werden. F. E. SUSS hat gezeigt, auf welche Weise durch diese Bewegungen Fernwirkungen gewaltiger Erdbeben zustande kommen können, wie die bekannten Erscheinungen, die am 1. November 1755 an den Thermalquellen von Teplitz zu beobachten waren und durch das katastrophale Erdbeben von Lissabon verursacht wurden (50); er ist sogar geneigt, einen solchen Einfluss entfernter Beben auf das Wiedererwachen der Tätigkeit schlummernder Vulkane zuzugestehen. Er verweist darauf, dass 1835 Eruptionen des Osorno und des Corcovado zu gleicher Zeit erfolgten mit einem heftigen Erdbeben in dem 400 engl. Meilen entfernten Talcahuano und meint, dass, wenn ein solcher Einfluss, was bis heute noch nicht als erwiesen gelten könne, tatsächlich existiere, man nach dem gegenwärtigen Stande unserer Kenntnisse nur an einen ähnlichen Zusammenhang denken könne, wie er zwischen Erdbeben und Thermalquellen bestünde. Die Lehre von der Physik der Eruptionen schreibe den gewaltigen Auftrieb der emporsteigenden Magmen allein der Expansivkraft der durchtränkenden Liquida zu, d. h. dem im Magma gelösten und unter gewissen physikalischen Bedingungen frei werdenden Gase. Die in tiefen Schloten angestauten Lavamassen eines Vulkanes könnten daher unter gewissen Bedingungen durch das lange andauernde Erzittern bei einem entfernten, aber heftigen Erdbeben zu einem stärkeren Aufkochen und zu einer anscheinend spontanen Eruption veranlasst werden. Mir scheinen diese Ausführungen von F. E. SUSS vollkommen zutreffend, und auf den uns hier beschäftigenden Gegenstand angewandt, erweisen sie die Unwahrscheinlichkeit, dass in grösseren Tiefen gewaltige Magma-massen im Zustand der Unterkühlung verharren können, da ja alljährlich die gesamte Masse der Erde durch mehrere Makroseismen in länger dauernde schwingende Bewegungen versetzt wird.

Aus all den vorstehenden Erörterungen geht, wie ich glaube, zur Genüge hervor, dass für mich kein Grund vorliegt, von der Ansicht, die ich schon 1878 in meinen „Erdbebenstudien“ (51) aussprach und dann 1893 in der „Erdbebenkunde“ weiter begründete, abzugehen, dass die vulkanischen Beben gegenüber den viel häufigeren, verbreiteteren und oft ausserordentlich starken tektonischen Beben eine vergleichsweise seltenere und vor allem räumlich beschränktere Erscheinung darstellen.

Ich habe aber noch einer Veröffentlichung zu gedenken, welche deshalb beachtenswerter erscheint, als alle bisher erörterten Versuche,

eine grössere Bedeutung der vulkanischen oder kryptovulkanischen Beben nachzuweisen, weil in derselben zu zeigen unternommen wird, dass die bei einem katastrophalen Beben an der Erdoberfläche tatsächlich beobachteten Dislokationen nicht, wie dies sonst allgemein angenommen wurde, auf tektonische Ursachen, sondern auf vulkanische Vorgänge zurückzuführen wären. Über das gewaltige kalifornische Erdbeben vom 18. April 1906 besitzen wir sehr genaue Nachrichten. Die staatliche Erdbeben-Untersuchungs-Kommission, welcher das Carnegie-Institut die nötigen Mittel bereitgestellt hat, veröffentlichte umfangreiche Berichte, in welchen das Beobachtungsmaterial so vollständig dargelegt wurde, wie es noch bei keinem grossen Beben geschah. In dem ersten 1908 veröffentlichten Report finden sich eingehende Darstellungen über die 1906 eingetretenen Veränderungen und auch über Bodenbewegungen, die vorher, wahrscheinlich bei dem heftigen Beben vom 21. Oktober 1868 in Kalifornien eintraten. Die hierbei erzielten Resultate hat nun A. ROTHPLETZ in ganz anderer Weise zu deuten gesucht als die amerikanischen Geodäten und Seismologen (52). Es handelt sich hier zunächst um den Vergleich der Ergebnisse der erneuten Triangulation des Erdbebengebietes (1906—7) mit den Resultaten zweier früherer Aufnahmen (derjenigen von 1854—66 und 1870—92). Es sind nun schon zwischen den beiden älteren Aufnahmen wesentliche Veränderungen eingetreten, wahrscheinlich veranlasst durch das heftige Erdbeben vom 21. Oktober 1868, über welches C. J. GRIESBACH eingehende Mitteilungen in einer Schrift machte (53), in der er sich auf das Lebhafteste gegen die damals fast allgemein herrschenden plutonischen Erklärungen der Erdbeben wendete, die nun anlässlich eines neuerlichen in derselben Gegend erfolgten Bebens in veränderter Form ihre Auferstehung feiern. Auch der Bericht der zur Untersuchung des Bebens von 1906 eingesetzten Kommission kommt auf dieses Beben von 1868 zurück, über das seinerzeit ebenfalls ein Bericht verfasst, aber leider nicht veröffentlicht wurde und vollständig verloren ging. Die Geodäten J. F. HAYFORD und A. L. BALDWIN haben angenommen, dass die Differenzen der beiden ersten Aufnahmen dadurch zu erklären seien, dass im Norden von San Franzisko bei dem Beben von 1868 ein Gebiet von rund 2500 Quadratkilometern um 1,6 m in der Richtung N 10° W verschoben worden sei, während die alte Triangulierungsbasis Mocho-Monte Diabolo unverändert blieb, ebenso wie dies bei den weiteren, 1906 erfolgten Veränderungen der Fall war (54). ROTHPLETZ sucht nun den Beweis zu führen, dass die Ortsveränderungen, welche im Norden von San Franzisko vor 1906 eingetreten sind, nicht das Bild einer einfachen Schollenverschiebung geben — wobei er sich besonders darauf beruft, dass die einzelnen Bewegungsrichtungen bis zu 30° voneinander abweichen — sondern das einer durch Ausdehnung sich vergrössernden Fläche. Im Süden von San Franzisko ist Loma Grieta der einzige Punkt, für den mit Sicherheit eine vor der zweiten Tri-

angulation stattgefundenen Verlagerung mit 3 m in S 53° O nachgewiesen werden konnte, während für andere Punkte nur annähernde Bestimmungen vorliegen. In einer Übersichtskarte der Ortsveränderungen vor 1906 bringt ROTHPLETZ die vor diesem Zeitpunkt eingetretenen Bewegungen zur Anschauung, er fasst das Bild, welches sie gewähren, mit folgenden Worten zusammen: „Rings um die Bucht von San Franzisko haben kleine aber messbare Verschiebungen der Erdoberfläche stattgefunden. Nur die Halbinsel, auf der die Stadt steht, scheint daran keinen Anteil genommen zu haben. Von diesem Zentrum aus gingen die Bewegungen nach allen Richtungen auseinander, aber sie waren nur schwach gegen Osten und Nordosten und nahmen an Bedeutung zu gegen NW und SO, wo sie ihr Maximum erreichten“, und folgert daraus: „Die von diesen Bewegungen betroffene Oberfläche hat sich also ausgedehnt, am meisten in der NW-SO Richtung, am wenigsten gegen NO und vielleicht auch gegen W“. Ich muss gestehen, dass mich die Ausführungen ROTHPLETZ's durchaus nicht davon überzeugten, dass seine Auffassung der Ortsveränderungen des kalifornischen Erdbebengebietes, die vor 1906 eintraten, vollkommen richtig und der von ihm den Geodäten HAYFORD und BALDWIN gemachte Vorwurf, sie seien bei ihrer Darstellung dieser Lageänderungen unter dem Einfluss einer Zwangsvorstellung gestanden, die ihnen durch die Bewegungsart von 1906 auferlegt worden wäre, berechtigt sei. Überdies macht ROTHPLETZ selbst darauf aufmerksam, dass A. C. LAWSON der Meinung ist, dass die Ortsveränderungen der ersten Zwischenzeit (1866—70) nicht auf das Erdbeben von 1868 bezogen werden dürfen, dass sie überhaupt nicht plötzlich, sondern ganz langsam, in einem Zeitraum von vielleicht 32 Jahren entstanden seien und auch dann noch weiter anhielten, 16 Jahre lang bis 1906 (55). Dann wären übrigens auch die für 1906 ermittelten Bewegungswerte ungenau, und es wäre nur dann eine genaue Feststellung derselben möglich gewesen, wenn unmittelbar vor dem Beben eine Vermessung stattgefunden hätte.

ROTHPLETZ erörtert drei Erklärungsmöglichkeiten für die angeblich im kalifornischen Erdbebengebiet vor 1906 erfolgte Ausdehnung: 1. Es hätte das in Rede stehende Gebiet früher durch tangentialen Druck eine Zusammenpressung erlitten und könnte sich weiter ausgedehnt haben als dieser Druck nachliess. 2. Eine mässige Erwärmung, eine Hebung der Isothermen von 3—4° würde genügen, um die Ausdehnung von beinahe 1 : 30 000 zu erklären. Er macht gegen diese beiden Hypothesen verschiedene Einwände zugunsten einer dritten, dass in die die Oberflächenschichten tragende Unterlage magmatische Intrusionen von unten her eingedrungen seien, durch die diese Unterlage in horizontaler Richtung auseinander getrieben wurde. Er erörtert dann die Ursachen der Ortsveränderungen, welche bei dem Erdbeben 1906, wenn nicht alle, so doch viele, unzweifelhaft „mit einem Ruck“ eingetreten sind und über welche

ein viel grösseres Beobachtungsmaterial vorliegt, als für die älteren Bewegungen. Auch hier hat ROTHPLETZ eine Übersichtskarte gegeben, welche die 1906 eingetretenen Bewegungen veranschaulicht. Ich kann nicht finden, dass diese Karte eine deutliche Sprache zugunsten der durch ROTHPLETZ vertretenen Intrusionshypothese redet, im Gegenteil scheint sie mir die sonst über die Natur der Bewegungen an der grossen Bebenlinie von 1906 ausgesprochenen Meinungen zu bekräftigen, dass die an diese Bruchlinie aneinanderstossenden Schollen der Erdrinde in entgegengesetztem Sinne bewegt wurden. Dass die Bewegungen an der Erdoberfläche nicht überall das gleiche Mass hatten und so manche Unregelmässigkeiten vorkamen, ist wohl erklärlich, auch ohne dass man zu den von ROTHPLETZ behaupteten Intrusionsvorgängen Zuflucht nimmt.

Ich möchte nicht auf alle Schwächen der ROTHPLETZschen Injektionshypothese eingehen, sondern nur auf diejenigen, die er selbst der Erörterung wert hält, und das sind diejenigen, die sich auf den zeitlichen Zwischenraum zwischen Injektion und Erderschütterung und auf die Herdtiefe beziehen.

ROTHPLETZ'S Hypothese setzt voraus, dass die primäre Ursache der Ortsveränderungen in unterirdischen Injektionen liege. Er selbst hält es für notwendig, zur Zeitdauer, die diese Injektionen erforderten, Stellung, zu nehmen, und meint, dass der vulkanische Herd, von dem sie aufstiegen, jedenfalls in bedeutender Tiefe liegen müsse, und je nach Belieben (sic!) könne man mit 20 oder mehr Kilometern rechnen. Ginge man von dem allerdings nicht sehr wahrscheinlichen Minimum von 20000 m aus, so ergebe sich schon da, dass die Injektionsmassen den weiten Weg bis nahe an die Erdoberfläche keinesfalls in wenigen Sekunden zurücklegen konnten. Da das ganze Erdbeben nur eine Minute gedauert habe, so könne es gewiss nicht unmittelbar durch die Injektion selbst verursacht worden sein. Merkliche Erderschütterungen seien demselben aber nicht vorausgegangen, und es erscheine daher wahrscheinlich, dass der Injektionsvorgang selbst nicht mit deutlich sichtbaren Erschütterungen verknüpft war. Wäre er aber ein rascher, gewissermassen explosionsartiger gewesen, so hätte er sicherlich zu Erschütterungen führen müssen. „Also“ — folgert ROTHPLETZ — „dürfen wir annehmen, und das gilt natürlich auch für die Injektionen, die dem Erdbeben von 1868 vorausgingen, dass die Injektionsmassen langsam aufstiegen, und die damit verknüpfte Ausdehnung in der Erdkruste ebenfalls langsam zustande kam. Durch sie wurden die Druckspannungen in der Erdkruste erzeugt und das Erdbeben gewissermassen vorbereitet, das erst eintrat, als durch Zerreißen der S. Andreas-Spalte die Spannungen ihre Auslösung fanden, und im Sinne der Injektions-Hypothese liegt es somit, dass sowohl durch die Spaltenzerreissung als auch durch die vorhergehende Injektion Ortsveränderungen entstanden sind, und dass sie sich zu den Verlagerungen summiert haben, welche nach dem

Erdbeben gemessen worden sind.“ Es würde sich sonach, wenn wir die von ROTHPLETZ aufgestellte Injektionshypothese akzeptieren wollten, um zwei zeitlich verschiedene Vorgänge handeln: Erstens um die längere Zeit in Anspruch nehmende, Spannungen erzeugende Injektion, zweitens um eine plötzliche, an der Erdoberfläche als heftige Erschütterung sich geltend machende Auslösung dieser Spannungen. Von der Erklärung des kalifornischen Bebens als eines tektonischen, im vollsten Sinne des Wortes, wie sie nicht bloss von den amerikanischen Autoren, sondern auch von OMORI vertreten wird (56), weicht also die von ROTHPLETZ aufgestellte Hypothese eigentlich nur insoferne ab, als die Ursache der Spannungsbildung nicht in tektonischen, sondern in vulkanischen Vorgängen gesucht wird. Darauf, dass die von ROTHPLETZ vorausgesetzten Injektionen unmöglich eine Verschiebung der an der Bruchspalte aneinandergrenzenden Schollen in der Weise wie sie tatsächlich im April 1906 eingetreten ist, herbeiführen konnten, soll hier nicht weiter eingegangen werden.

Bezüglich des Erdbebenherdes von 1906 sagt ROTHPLETZ, dass man, obwohl die elastischen Schwingungen des Bebens gewiss dem plötzlichen Zerreißen der Spalte zuzuschreiben sind, doch nicht berechtigt sei, die ganze Fläche, auf der diese Zerreißung eintrat, als den eigentlichen Herd zu bezeichnen. Als solcher dürfe nur der Teil gelten, wo die Zerreißung zuerst eingetreten sei, der Herd könne daher nicht nahe der Oberfläche liegen, denn die Injektionen seien nicht soweit emporgedrungen; man müsse den Herd in der Wurzelregion derselben, also nahe dem vulkanischen Herd suchen, in jener Tiefe, wo auf der Spalte durch die Injektionen ein Maximum von Druckspannungen erzeugt worden sei: „Da diese Gleichung zwei numerisch unbekannt Grössen enthält, so lässt sich aus ihr ein zahlenmässiger Wert für die Herdtiefe nicht ableiten. Ob das Studium der Seismogramme zu einer grossen Tiefenbestimmung führen kann, wird uns erst der noch nicht erschienene zweite Band des Reports lehren.“ Dieser zweite Band ist mittlerweile erschienen (57); ich muss es ROTHPLETZ überlassen, sich mit den darin durch H. E. REID gegebenen Daten und Ansichten in ähnlicher Weise auseinanderzusetzen, wie er dies mit dem im ersten Bande niedergelegten Beobachtungsmaterial getan hat. Ich möchte mich auf die Bemerkung beschränken, dass ROTHPLETZ mit Unrecht von dem kalifornischen Beben behauptet: „Das Eigenartigste dieses Erdbebens liegt ohne Zweifel in der Bodenbewegung, welche in dieser Form bisher noch bei keinem anderen Beben beobachtet zu sein scheint.“ Ich vermag einen wesentlichen Unterschied gegenüber den Bewegungen bei dem grossen japanischen Beben von 1891, welches B. Kotō zum Gegenstand einer sorgfältigen Untersuchung gemacht hat (58), nicht zu erkennen; in beiden Fällen handelt es sich zweifellos um gegenseitige Verschiebung angrenzender Schollen der Erdrinde auf langen

Bruchlinien, die unmöglich durch magmatische Intrusionen erklärt werden können.

Schliesslich möchte ich betonen, dass das Problem der „kryptovulkanischen“ oder der „vulkanischen Beben im weiteren Sinne“ zwar von seiten der Geologen, wie aus den vorstehenden Ausführungen hervorgeht, vielfach erörtert, aber einer definitiven Lösung nicht wesentlich näher gebracht wurde. Nach meiner Meinung haben in dieser Frage auch zunächst nicht die Geologen, sondern die Geophysiker zu entscheiden und zwar auf Grund einer Erweiterung und Vertiefung der seismographischen Beobachtungen. Es scheint ein Irrtum zu sein, dass auf Grund der rechnerischen Verwertung aus diesen Beobachtungen ausserordentlich grosse Herdtiefen abgeleitet wurden und M. P. RUDZKI macht neuerdings (1911) darauf aufmerksam, dass vielfach mit anderen Methoden geringere Tiefen berechnet wurden (59). So ergab sich auf Grund der von G. B. RIZZO zusammengestellten Daten die Tiefe des Hypozentrums des kalabrischen Erdbebens von 1905 zu 4,5 bis 11 km — der wahrscheinlichste Wert dürfte 7 km betragen —. Unter Zugrundelegung der Daten von F. OMORI ergab sich die Tiefe des Hypozentrums für das Erdbeben von San Franzisko zu 16,5 bis 32,4 km. RUDZKI erörtert auch die Methoden, welche diesen Berechnungen zugrunde liegen — wegen der näheren Einzelheiten verweist er auf eine von ihm 1907 über die Herdtiefenbestimmung veröffentlichte Abhandlung (60) — er bespricht die Mängel dieser Methoden und fällt schliesslich folgendes Urteil: „So unsicher die Methoden zur Bestimmung der Tiefe des Hypozentrums sind, in einem stimmen sie überein: sie geben immer kleine Tiefen — einige oder mehrere, selten hundert oder mehr Kilometer. Nur die Methode ALFRED SCHMIDTS weicht von den übrigen ab, sie gibt immer grosse Tiefen, so z. B. für das Erdbeben von Charleston (31. August 1886) 107 km, während die Methode DURTONS nur 19,3 km ergab. Für das kalabrische Erdbeben von 1905 ergab die Methode SCHMIDTS sogar einige hundert Kilometer. Dem können wir nicht beistimmen, vielmehr halten wir die Übereinstimmung der Resultate anderer Methoden für überzeugend und glauben, dass die grossen zerstörenden Beben ihren Sitz in der Erdrinde haben. Von kleinen, schwachen Stössen kommen die meisten gewiss ebenfalls aus geringen Tiefen, obgleich es auch solche geben kann, die aus grösseren Tiefen kommen. Wir können aber nichts Bestimmtes sagen, indem bei schwachen Stössen die Anhaltspunkte zur Bestimmung der Hypozentrumtiefe in der Regel zu spärlich sind.“

Auch für das kroatische Beben vom 8. Oktober 1909 hat A. MOHOROVIČIĆ eine geringe Herdtiefe berechnet (61).

Es steht mir nicht zu, über diese Untersuchungen der Physiker und Seismologen ein Urteil abzugeben, ich möchte nur der zuversichtlichen Hoffnung Ausdruck geben, dass es, wie schon an früherer

Stelle bemerkt, durch genaue Untersuchung von Nahbeben mittelst ausreichender seismographischer Aufzeichnungen und rechnerischer Verwertung derselben gelingen wird, die Herdtiefen solcher Beben unzweifelhaft festzustellen und dadurch Anhaltspunkte für die Lösung von Fragen zu gewinnen, welche durch geologische Hypothesen allein nicht mit Sicherheit zu beantworten sind.

B. Unter der Redaktion der deutschen geologischen Gesellschaft.

Fortschritte in der geologischen Erforschung Schleswig-Holsteins.

Von **C. Gagel.**

Literatur.

Eine sorgfältige Darstellung der Geologie Schleswig-Holstein findet sich neuerdings in:

R. STRUCK: Übersicht der geologischen Verhältnisse Schleswig-Holsteins. Festschrift zur Begrüßung des XVII. Deutschen Geographentages Lübeck 1909. Hierin ist auch ein ziemlich vollständiges Literaturverzeichnis bis 1909 enthalten.

Eine weitere ähnliche Literaturzusammenstellung findet sich in:

CH. HEIN: Die Literatur zur Geologie Schleswig-Holsteins seit 1888. Schriften des Naturw.-Vereins für Schleswig-Holstein XV. 1.

Nachzutragen ist zu der Zusammenstellung STRUCKS:

V. FISCHER-BENZON: Die Moore der Provinz Schleswig-Holstein. Hamburg 1891

FRIEDRICH: Beiträge zur Geologie Lübecks (Mitt. geogr. Ges. Lübeck. 1910).
— Der Geologische Aufbau der Stadt Lübeck und ihrer Umgebung. Festschrift für den XVII. Deutschen Geographentag Lübeck 1909.

GAGEL: Geolog. Notizen von der Insel Fehmarn und auf Wagrien II. J. pr. geol. L. A. für 1908. Bd. 29. p. 410—431. (Eozän, Oberes Diluvium).

— Zur Geologie Schleswig-Holsteins, ebenda 1909. 30. II. 227—228.

— Über die Lagerung von Diluvium und Tertiär bei Itzehoe, Rensing und Innien. ebenda 1910. Bd. 31. II. p. 66—80.

— Die sogenannte Ancylushebung und die Litorinasenkung an der deutschen Ostseeküste, ebenda 1910. 31. II. 203—226.

— Die Entstehung des Travetales. Ein Beitrag zur Frage der Talbildung und der postglazialen Landsenkungen, ebenda 1910. 31. II. 168—192.

— Die Gliederung des Schleswig-Holsteinschen Diluviums, ebenda 1910. 31. II. 133—252.

— Einige Facettengeschiebe aus der oberen Grundmoräne Lauenburgs. Z. d. D. Geol. G. 1909. 61. p. 64—65.

— Das älteste Diluvium Sylts ebenda 1910. 62. p. 81—84.

— Über den angeblichen Gault bei Lüneburg und die Verbreitung der Gault nach N und O. Zentralbl. f. Min. 1909. S. 159. (Helgoland.)

— Das marine Diluvium und die pflanzenführenden Interglazialschichten Norddeutschlands. Z. d. D. Geol. G. 1910. 62. S. 686—694.

— Interglaziale Verwitterungszonen in Schleswig-Holstein, ebenda 1910. 62. p. 322—326.

- GAGEL: Bericht über die Exkursionen bei der Versammlung der D. Geol. Ges. in Hamburg 1909. ebenda 1909. 61. p. 430—442.
- Bericht über die wissenschaftlichen Ergebnisse der Aufnahmearbeiten auf Blatt Crummesse. Jahrb. pr. geol. L. A. 1909. p. 510—513.
- Das Alter des Limonitsandsteins auf Sylt. Jahrb. d. pr. geol. L. A. 1910. XXXI. Teil II, 2. p. 430—434.
- Über paläolithische Feuersteinartefakte in einem diluvialen Torfmoor Schleswig-Holsteins. Zentralbl. f. Min. 1910. p. 77—82.
- Über das Alter des Diluvialtorfes bei Lütgenbornholt, ebenda p. 97—98.
- Neue Funde paläolithischer Artefakte im Diluvium Schleswig-Holsteins, ebenda 1910. S. 218.
- Zur Geologie der Umgegend von Lübeck, ebenda 1910. p. 363.
- Frühneolithische (?) Artefakte im Geschiebe-Decksand Westholsteins. Z. d. D. Geol. G. 1911. 5. Monatsbericht. p. 249—263.
- Die Braunkohlenbildungen Schleswig-Holsteins in: KLEIN, Handbuch des Braunkohlenbaus II. Aufl. (im Druck).
- HÄBERLIN: Beiträge zur Kenntnis des Diluviums auf Föhr. Z. d. d. g. G. 1911. 7. Monatsbericht.
- W. KÖRT: Zwei neue Aufschlüsse im marinen Oberoligozän des nördlichen Hannover. Jahrb. pr. geol. L. A. 1900. Bd. 21. p. 187—199.
- Über ein Phosphoritvorkommen im Mittelmiozän, ebenda 1898. Bd. 19. p. CVLVI.
- Über einige geolog. Beobachtungen auf Helgoland. Z. d. D. Geol. G. 1904. p. 56. S. 13—15.
- Geologische und Paläontologische Mitteilungen über die Gasbohrung von Neuen-Gamme. Jahrb. d. pr. geol. L. A. 1911. XXXII. Teil I, 1. S. 162—182.
- v. LANGREHR: Der Lauenburgische Grund und Boden, ein Teil des norddeutschen Tieflandes. Ratzeburg 1860 (Vaterl. Archiv für das Herzogtum Lauenburg).
- MADSEN, NORDMANN, HARTZ: Eemzonerne; Studier over Cyprinaleret og andre Eem aflejringer i Danmark, Nordtyskland og Holland. Danmarks geolog Undersøgelse II. N. 17. Kopenhagen 1908.
- MENZEL: Klimaänderungen und Binnenmollusken im nördlichen Deutschland seit der letzten Eiszeit. Z. d. D. geol. G. 1910. Bd. 62. S. 200—267.
- MESTORF: Dreiundzwanzigster Bericht des Museums vaterländischer Altertümer. Kiel 1904. S. 28—29.
- STOLLER: Beiträge zur Kenntnis der diluvialen Flora (besonders Phanerogamen) Norddeutschlands. II. Lauenburg a. Elbe (Kuhgrund). Jahrb. pr. geol. L. A. 1911. XXXII. Teil I, 1. S. 109—144.
- STOLLER, WOLFF: Berichte über die Exkursionen der Deutschen geologischen Gesellschaft bei der Versammlung in Hamburg 1909. (Z. d. geol. G. 1909.
- WOLFF: Der Untergrund von Bremen (betr. auch Hamburg), ebenda 1909. Bd. 61. p. 348—465.
- Geologische Beobachtungen auf Sylt., ebenda 1910. Bd. 62.
- WAHNSCHAFFE: Anzeichen für die Veränderung des Klimas seit der letzten Eiszeit im norddeutschen Flachland. Z. d. d. Geol. Ges. 1910.
- Über die Gliederung der Glazialbildungen Norddeutschlands und die Stellung des norddeutschen Randlösses. Zeitschr. f. Gletscherk. Bd. V. 1911. S. 321—330.
- Oberflächengestaltung des norddeutschen Flachlandes. III. Aufl. 1909.
- WEFERTH: Studien zur glazialen Bodengestaltung in den skandinavischen Ländern. Z. d. Ges. f. Erdk. Berlin. 1907.
- Fjorde, Fjärde und Föhrden. Zeitschr. f. Gletscherk. III. 1909.
- Zur Entstehung der Föhrden. Z. d. D. Geol. Ges. 1909. B. 61.

WERTH: Geologische Karte von Preussen und benachbarten Bundesstaaten. Lieferung 108, 140, 155, 168 und 176 (im Erscheinen begriffen).

— Ergebnisse von Bohrungen. Mitteilungen aus dem Bohrarchiv der kgl. geol. L. A. 1903. Bd. XXIV. 1904. Bd. XXV. 1907. Bd. XXVIII. 1910. Bd. XXXI. 1911. Bd. XXXII.

Nachtrag während des Druckes.

In einem im Druck befindlichen Aufnahmebericht über die Kartierung bei Hamburg berichtet W. KÖRT über einige wichtige Bohrungen bei Lockstedt (NW Hamburg), die auch für dieses Gebiet nun die Ablagerungen dreier Eiszeiten übereinander in denselben Profilen zeigen (wie die Bohrungen bei der Schlossbrauerei Kiel und bei Elmshorn).

Diese Bohrungen ergaben

- 2—5 m Oberen Geschiebemergel
- etwa 20—25 m fluvioglaziale Bildungen
- etwa 25 m Geschiebemergel der Haupteiszeit (entsprechend dem mächtigen und ungemein tief verwitterten Unteren Geschiebemergel bei Glinde-Ütersen-Schulau)
- etwa 200 m fluvioglaziale Bildungen, z. T. mit Sapropelschichten
- etwa 1,5 m tiefsten Geschiebemergel (bzw. in einer Bohrung ganz groben Kies) mit sehr viel Tertiärmaterial.

Damit ist also auch im Südwesten der Provinz das Vorkommen dreier Eiszeiten durch drei übereinanderliegende Geschiebemergel und deren Trennung durch zwei Interglazialbildungen einwandfrei erwiesen, denn zwischen Oberem und Unteren Geschiebemergel liegt stratigraphisch das sehr schöne Interglazial von Glinde-Ütersen-Schulau, zwischen dem unteren und untersten Geschiebemergel die 200 m fluvioglazialen Bildungen mit Sapropelschichten entsprechend den von GOTTSCHKE angegebenen Interglazialen von Dockenhuden, Nienstedten etc., die mit ähnlich mächtigen fluvioglazialen Sedimenten verbunden sind.

Bei den entsprechenden Bohrungen bei der Schlossbrauerei Kiel ist zwar nur der Obere vom Unteren Geschiebemergel durch Interglazialtorfe und Verwitterungszonen getrennt, zwischen dem Unteren und Untersten Geschiebemergel liegen aber dort 95 m fluvioglaziale Bildungen und ein Wasserhorizont mit derartigem artesischem Druck, dass damit ebenfalls eine über ein ungemein grosses Gebiet reichende, sehr mächtige Trennungsschicht erwiesen ist.

Schleswig-Holstein ist der einzige grössere und in sich abgeschlossene Teil des norddeutschen Flachlandes, von dem schon früh eine vollständige, nach einheitlichen Gesichtspunkten bearbeitete und in grösserem Massstab dargestellte Karte vorlag, die für ihre Zeit vorzügliche Karte von L. MEYN.

Von dem Erscheinen dieser Karte bis zum Jahre 1899, bis die Spezialkartierung seitens der pr. geol. Landesanstalt in Holstein begann und noch darüber hinaus sind eine grosse Anzahl verdienstlicher Arbeiten zur Geologie Schleswig-Holsteins veröffentlicht, ich nenne hier nur ZEISE, GOTTSCHKE, HAAS, STOLLEY, PETERSEN, STRUCK, die unser Wissens über dieses Gebiet in mehreren und z. T. recht wichtigen Punkten erheblich verweiderten und ertieften, doch wurde in betreff der wesentlichsten Frage des norddeutschen Diluviums, deren Lösung seither immer dringlicher wurde, auch von ihnen keine

zwingenden und allgemein anerkannten Beweise und keine abschliessende Förderung geliefert.

Auch nach diesen Arbeiten blieb es eine offene Frage, wieweit nun eigentlich das junge — Obere — Diluvium nach Westen reichte, in welchem Umfange das ältere „Untere“ Diluvium im Osten des Landes zutage träte, ob es ein durchgreifendes petrographisches Kriterium zur Unterscheidung speziell des „Unteren“ und „Oberen“ Geschiebemergels gäbe, und ob die mächtigen Moränen des Ostens, die immer im wesentlichen auf Grund ihrer blaugrauen Farbe ins Unterdiluvium gestellt worden waren, wirklich ältere Moränen einer früheren Eiszeit wären.

Zur Lösung dieser brennendsten Frage der Diluvialgeologie Norddeutschlands, der der Verbreitung und der Grenze des jungen Oberen Diluviums — ob dieses noch im Westen der Halbinsel vorhanden sei und eventuell die Elbe überschritte — wurde dann im Jahre 1900 seitens der kgl. pr. geol. Landesanstalt die Kartierung eines durchgehenden Streifens in Süd-Holstein-Lauenburg in Angriff genommen, die von den beiden grossen, sicher oberdiluvialen Endmoränen Mecklenburgs und dem zwischen bzw. hinter diesen liegenden, sicher oberdiluvialen Geschiebemergel ausgehend, Schritt für Schritt die Verbreitung dieses sicheren Oberen Geschiebemergels nach SW bzw. W verfolgen sollte.

Wenn die Kartierung dieses Landstreifens quer durch die Halbinsel von Travemünde bis Lauenburg und bis Hamburg auch noch nicht ganz abgeschlossen ist, so sind die wesentlichen Resultate doch bereits sicher zu übersehen. Diese Resultate der Kartierung wurden noch wesentlich ergänzt und erweitert durch eine grössere Anzahl ungewöhnlich ausgedehnter oder ungemein tiefer Aufschlussarbeiten in der Provinz: Bau und Erweiterung des Kaiser Wilhelm-Kanals, Bau einiger Bahnlinien und Niederbringung einer grösseren Anzahl tieferer Bohrungen im Westen, speziell im Salz- und Erdölgebiet bei Heide, aber auch in der Gegend von Kiel und Hamburg.

Durch diese von den beiden grossen, unbestritten oberdiluvialen Endmoränenzügen ausgehende Spezialkartierung und die anschliessenden Untersuchungen wurde erwiesen, dass sich das junge = Obere Diluvium in z. T. ungeahnter Mächtigkeit bis weit in den Südwesten und Westen der Provinz lückenlos verfolgen lässt, dass es bei Hamburg sicher die Elbe überschreitet (es liegt dort ebenso auf gleichartigen Interglazialbildungen wie NO der Unterelbe und bei Lüneburg ebenso auf interglazialen Verwitterungszonen wie bei Ratzeburg und Schwarzenbek), dass es sowohl im Osten (Ratzeburg, Kiel) wie im Westen (Grünenthal, Süderstapel, Elmshorn, Hamburg) nicht nur von Interglazialbildungen (Torfen und z. T. von marinen Schichten mit gemässiger Fauna) sondern auch von sehr mächtigen älteren Verwitterungszonen unterlagert wird, dass dasselbe ungemein intensiv verwitterte ältere Diluvium, das bei Ratzeburg

Süderstapel, Grünenthal, Elmshorn, Schwarzenbek unter dem frischen, Oberen Diluvium liegt, im Westen der Provinz auch neben dem jungen frischen Diluvium in die Höhe kommt und im äussersten Westen oberflächenbildend auftritt (Gegend von Süderstapel, Elmshorn, Husum, Sylt, Föhr); dass dieses tiefgründig verwitterte, ältere Diluvium des Westens auf grosse Erstreckung hin von einem ausserordentlich fossilführenden Muschelhorizont unterlagert wird (der nach den Erfahrungen am Kaiser Wilhelm-Kanal nur zur Eemzone [älteres Interglazial] gehören kann), bei Elmshorn (ebenso wie bei Lüneburg) noch von einer älteren, interglazial intensiv zersetzten Entkalkungs- und Verwitterungszone unterlagert wird, auf Sylt aber noch auf einem älteren, stark gefalteten und oben flach abradierten bzw. eingeebneten Diluvium mit einer Sandschliffzone und vielleicht ebenfalls noch auf einem älteren Interglazial liegt. Es sind somit in Schleswig-Holstein jetzt auf grössere Erstreckung hin Ablagerungen dreier verschiedener Eiszeiten nachgewiesen, die durch interglaziale, fossilführende Neubildungen und zwei interglaziale Verwitterungszonen sehr scharf getrennt sind, und zwar durch Verwitterungszonen, in denen die Mächtigkeit und Intensität der Zersetzung (13—28 m) ganz ausserordentlich stark die der postglazialen Verwitterung (1,5—2,5 m) übertrifft.

Ob die in Verbindung mit sehr mächtigen fluvioglazialen Sedimenten im unteren Elbtal auftretenden marinen Interglazialbildungen, die von sehr erheblich mächtigen Moränen überlagert und auch noch von Grundmoränen bzw. ganz groben Kiesen unterlagert werden, zum ersten Interglazial gehören und der sie überlagernde mächtige Geschiebemergel „Unterer“ ist, d. h. zur Haupteiszeit gehört, wie GOTTSCHKE von vornherein annahm, ist noch nicht mit Sicherheit erwiesen aber noch weniger widerlegt. Die Entscheidung darüber wird, wenn nicht schon durch den Abschluss der Kartierung bei Hamburg, so doch m. E. durch Berücksichtigung und Verwertung der Mächtigkeit und Intensität der Verwitterungserscheinungen in der hangenden mächtigen Moräne zu erreichen sein.

Über den Verlauf der grossen jungdiluvialen Endmoränenzüge haben, neben den Forschungen GOTTSCHES, die von R. STRUCK Aufklärung gebracht, der insbesondere in der weiteren Umgebung der Lübecker Mulde und in Ostholstein diesen Bildungen nachging — allerdings neben vielen wertvollen Angaben über tatsächliche Vorkommen auch mancherlei Konstruktionen über die Zusammenhänge brachte, die lebhaften Widerspruch hervorriefen. Es kann aber auch nicht verkannt werden, dass die diesbezüglichen Verhältnisse in Ostholstein gewisse Schwierigkeiten und Besonderheiten bieten und sich nicht restlos und ohne erheblichen Zwang in unsere aus den uckermärkischen und märkischen Verhältnissen abstrahierten Definitionen und Vorstellungen von der norddeutschen Endmoränenlandschaft und Grund-

moränenlandschaft einfügen lassen, so dass das letzte Wort über diese Dinge wohl noch nicht gesprochen ist.

Ob es aber berechtigt ist, wegen dieser spezifisch ostholsteinschen Besonderheiten auf die sonst als so brauchbar erkannte Trennung von Endmoränenlandschaft und Grundmoränenlandschaft zu verzichten, erscheint zum mindesten sehr fraglich. Auch hier wird die Entscheidung erst nach exakter Kartierung möglich sein. Ein anderer Teil dieser grossen Endmoränen bei Ratzeburg-Mölln ist durch die Spezialkartierung genau abgegrenzt und festgelegt. Aber auch hier hat es sich erwiesen, dass die bei Ratzeburg-Mölln sehr klaren Verhältnisse schon unmittelbar weiter südwestlich erheblich verwickelter werden und die Auflösung des Gebietes in Grund- und Endmoränenlandschaft stellenweise kaum möglich ist; der grosse Sandr, das wesentlichste Kriterium des Hauptmoränenzuges, stösst dort auf erhebliche Erstreckung direkt an ein fast rein aus Grundmoräne aufgebautes Gebiet.

Ausser den beiden schon länger bekannten oberdiluvialen Hauptendmoränen, von denen die Verfolgung des sicheren oberen Diluviums bis zu seiner äussersten Grenze ausging, ist durch die Kartierung noch das Vorhandensein einer weiteren, sehr mächtigen oberdiluvialen Endmoräne festgestellt, die ziemlich weit vor der südlichen Hauptendmoräne in der Gegend von Geesthacht, Lauenburg, Boitzenbug liegt und als südliche, äussere Endmoräne oder Aussenmoräne bezeichnet werden mag, aber ebenfalls noch lange nicht die äusserste Verbreitung des oberen Diluviums bezeichnet. Sie ist, was Massenhaftigkeit und Prägnanz der orographischen Erscheinung anbetrifft, der südlichen Hauptendmoräne mindestens gleich, der sogenannten, „grossen“ (Nördlichen) Hauptendmoräne in Schleswig-Holstein aber erheblich überlegen, wie denn überhaupt die sogenannte „grosse“ Endmoräne in Holstein-Lauenburg ihren Namen ziemlich zu Unrecht trägt.

Bemerkenswert ist die vielfach erwiesene Tatsache, dass auch in Holstein der obere Geschiebemergel glatt und ohne Unterbrechung von Osten her über die jungen Endmoränen hinüber bzw. durch sie hindurch geht — so in der Gegend von Ratzeburg-Mölln — und sich von ihnen aus ganz lückenlos und ununterbrochen bis an die Elbe verfolgen lässt und somit dadurch auch hier der unumstössliche Beweis erbracht ist, dass diese grossen, jungdiluvialen Endmoränen keine eigentliche „End“moränen sind, die das Ende und die äusserste Verbreitung einer ganzen Eiszeit bedeuten wie die Jugendmoränen im Alpenvorland, sondern dass es Rückzugsbildungen einer schon im Abschmelzen begriffenen Eiskappe sind, deren Maximalausdehnung eine viel erheblichere und weitergehende war, anscheinend aber nicht (oder nur in sehr geringem Masse) durch deutliche Endmoränenwälle bezeichnet ist.

Bemerkenswert ist es ferner, dass nach den bisherigen Ergebnissen nur vor der „südlichen“ — bzw. in Schleswig-Holstein der westlichen — Hauptendmoräne ein ausgedehnter Sandr vorhanden zu sein scheint, dass dagegen die sogenannte „grosse“ (nördliche) Hauptendmoräne in Ostholstein keinen irgendwie wesentlichen Sandr veranlasst hat, der auch nur im entferntesten sich mit den grossen, fast den ganzen Westrand der schleswig-holsteinischen fruchtbaren Hügellandschaft begleitenden und wie es scheint an die „südliche“ (hier westliche) Hauptendmoräne gebundenen Sandrflächen vergleichen lässt. Wie sich die beiden vom östlichen Odergebiet bis nach Lauenburg-Ostholstein so scharf und deutlich getrennten, grossen Endmoränenzüge: die südliche Hauptendmoräne und die „grosse“ (nördliche) Endmoräne in Ostholstein und jenseits der Eider verhalten, ist noch nicht ganz klar; es hat fast den Anschein, als ob sie sich mindestens jenseits der Eider nicht mehr trennen lassen, bezw. dass die „grosse“ (nördliche) Endmoräne dort entweder mit der „südlichen“ Hauptendmoräne sich vereinigt oder in der „Grundmoränenlandschaft“ verschwindet, wie sie ja auch im eigentlichen Ostholstein auf grosse Strecken von dieser „Grundmoränenlandschaft“ anscheinend nicht mehr zu trennen ist.

An einer einzigen Stelle liegen auch vor der ostholsteinischen „grossen“ Endmoräne, wenn auch kein eigentlicher Sandr so doch fluvioglaziale Sedimente in bemerkenswertem Umfange, nämlich in der lübischen Mulde, die von den Schmelzwässern der „grossen“ Endmoräne her mit Sanden und Tonen in erheblichem Masse aufgefüllt wurde. Diese Schmelzwässer bildeten in der Lübischen Mulde zwischen der Endmoräne und dem im Süden vorliegenden hohen Diluvialplateau einen Stausee, in dem sie ihre Sedimente niederschlugen und aus dem sie nach Süden durch das Tal der Delvenau-Stecknitz und das Tal des Ratzeburger Sees mit den daran anstossenden, jetzt verödeten Trockentälern Abfluss nach dem grossen Urstromtal fanden.

Die jeweiligen Wasserstände dieses Stausees sind durch sehr schöne Terrassen bezeichnet, sowohl durch Aufschüttungs- als durch Abrasionsterrassen.

Bemerkenswert ist ferner, dass während bis zum Jahre 1900 für die obere Grundmoräne („Blocklehm“) der Cimbrischen Halbinsel eine Mächtigkeit von höchstens 2—2,5 m angenommen wurde, durch die Kartierung erwiesen wurde: erstens dass der unbezweifelbare, hinter der südlichen Hauptendmoräne bei Ratzeburg gelegene obere Geschiebemergel Mächtigkeiten von 12—18—27—35 m, hinter der „grossen“ Endmoräne bei Kiel 24—40 m erreicht, dass ferner dieser unzweifelhafte, obenein auf interglazialen Torfen und Verwitterungszonen (Ratzeburg, Kiel) liegende obere Geschiebemergel grösstenteils eine blaugraue Farbe hat und besonders zahlreich und als charakteristische Erscheinung grosse Schollen von verschlepptem Tertiär enthält,

zwei Kennzeichen, die früher als besonders zuverlässige Kriterien des „Unteren“ Geschiebemergels betrachtet wurden, dass also damit und seitdem der Verlauf der grossen Endmoräne in Schleswig-Holstein bekannt ist, erwiesen ist, dass diese mächtigen, blaugrauen, oberflächenbildenden Grundmoränen des Ostens, die früher allesamt ohne weiteres für „Untere“ gehalten wurden, ebenfalls Obere sind. Bei einem Teil dieser mächtigen Grundmoränen des Ostens konnte durch zahlreiche Brunnenbohrungen und den Verlauf des einheitlichen Grundwasserhorizonts unter ihnen mit einer an Sicherheit grenzenden Wahrscheinlichkeit erwiesen werden, dass sie Mächtigkeiten von 50 bis 80 m und darüber erreichen, dass sie dadurch weit unter Ostseeebene herunterreichen, dass trotzdem die unterliegenden Sandschichten anscheinend frei von mariner Fauna sind.

Auffällig ist bei einem sehr grossen Teil dieser oberen Grundmoränen der ungewöhnlich hohe Kalkgehalt, der oft 20—25% erheblich überschreitet und der hohe Gehalt an Kreidebryozoen („Korallenmergel“), der darauf hindeutet, dass bei der Bildung dieser oberen Grundmoränen besonders grosse Mengen von Schreibkreide verarbeitet wurden, was, ebenso wie der schon vorher erwähnte Gehalt an grossen unverarbeiteten Tertiärschollen, ein bemerkenswerter Hinweis auf ganz junge, vor Ablagerung des Oberen Diluviums erfolgte tektonische Bewegungen ist, die die bis dahin tief begrabenen älteren Schichten von neuem den Angriffen des Inlandeises aussetzten.

Es ist mehrfach versucht worden, diese grossen Endmoränenzüge entweder mit den alpinen Jung-endmoränen oder mit den Bühlmoränen der Alpen zu vergleichen. Gegen die letztere Parallelsierung spricht nach dem jetzigen Stande der Wissenschaft vor allem der Umstand, dass unter bzw. in dem mächtigen oberen Geschiebemergel, der mit diesen grossen Endmoränen in Verbindung steht, weder durch die Kartierung noch durch die gewaltigen Aufschlüsse am Kaiser Wilhelmkanal die geringsten Spuren einer Zweiteilung oder sonstiger Anzeichen, die auf die Existenz eines Analogons der Achen-Schwankung oder überhaupt einer grösseren Oszillation hindeuten, gefunden sind, sondern dass dieser Obere mächtige Geschiebemergel anscheinend ganz einheitlich ist und überall, sowohl vor wie hinter diesen Endmoränenzügen, auf denselben interglazialen Torfen mit *Brasenia purpurea*, *Carpinus* etc. sowie auf denselben, sehr mächtigen Verwitterungszonen liegt (Grünental Kiel, Ratzeburg). Wenn im Südwestbaltikum ein Analogon des Bühlstadiums vorhanden sein sollte, so liegt es aller Wahrscheinlichkeit nach in der Ostsee bzw. auf den dänischen Inseln, wo ja ebenfalls sehr erhebliche Endmoränen vorhanden sind, deren zugehörige Grundmoränen aber wenig mächtig sind und auf sehr erheblichen, frischen Diluvialsanden liegen.

Dagegen bildet die so auffällige Verdoppelung des Hauptmoränenzuges von Hinterpommern bis zur Eider und die Begleitung durch

einen riesigen Sandr eine sehr merkwürdige Analogie zu den zweiteiligen Jung-Endmoränenzügen des Alpengebietes, und auch die Mächtigkeit und Frische der Formen bilden Gegenstücke dazu, während wiederum, wie schon erwähnt, die Jung-Endmoränen anscheinend wirkliche „End“moränen sind, was bei unseren grossen Moränenzügen nicht zutrifft. Es kann also nach unseren jetzigen Erfahrungen nur gesagt werden, dass der Gang der diluvialen Ereignisse in den Alpenländern und im Südwestbaltikum anscheinend nicht übereinstimmend verlaufen ist, sondern erhebliche Unterschiede aufweist.

Sehr bemerkenswert ist ferner, dass an sehr verschiedenen Stellen der Provinz (Sylt, Kaiser Wilhelmkanal, an verschiedenen Stellen in Lauenburg etc.) ausserordentlich dünn und schön gebankte, um nicht zu sagen geschichtete Grundmoränen vorkommen, deren Bänke teilweise aus abwechselnd sehr verschiedenartigem Material (aufgearbeitetem Alttertiär, Braunkohlenschichten etc.) bestehen und z. T. sehr auffallend an die Abbildungen der grönländischen Inlandeis-Grundmoräne erinnern.

Auch dass die geschichteten, grossenteils mehr oder minder stark Kreidebryozoen führenden Spatsande („Korallensande“), die bis dahin als sicherstes Kriterium des „Unteren“ Diluviums galten, ebensowohl im jungen Diluvium — auf Oberem Geschiebmergel und in den jungen Endmoränen — vorkommen, wurde durch die Kartierung bei Ratzeburg (und die Endmoränenstudien STRUCK's) erwiesen.

Dass die mächtigen, oberflächenbildenden Grundmoränen des südlichen Holsteins Oberdiluviale, „Obere“ seien, wurde nun nicht nur dadurch erwiesen, dass sie stratigraphisch von hinter der Hauptendmoräne aus nach SW. und W. verfolgt wurden, sondern auch wie schon erwähnt, dadurch, dass an den verschiedensten Stellen unter diesen jungen, frischen Moränen Interglazialbildungen mit Beweisen eines vor der Ablagerung dieser jungen Moränen herrschenden wärmeren Klimas gefunden wurden und zwar nicht nur interglaziale Neubildungen mit Pflanzen und Tieren wärmeliebenden Charakters (*Brasenia purpurea*, *Ilex*, *Tilia*, *Carpinus*, *Ostrea* etc.), sondern auch sehr intensiv zersetzte Entkalkungs- und Verwitterungszonen, die unmöglich in einem kalten Klima sich gebildet haben können.

Die wichtigsten dieser stratigraphisch und biologisch als Interglazial gekennzeichneten Bildungen sind die Ablagerungen von Glinde-Ütersen, die von SCHRÖDER und STOLLER ungemein sorgfältig untersucht wurden und aus marinen Tonen mit ausgesprochen gemässiger Fauna, sowie aus darüberliegenden Torfen jedenfalls nicht arktischen Charakters bestehen, die Austern führenden Ablagerungen von Hummelsbüttel-Hinschenfelde, die ebenfalls mit humosen Bildungen verknüpft sind, die Torfe mit *Brasenia purpurea* und den Artefakten des *paläolithischen* Menschen bei Lütjenbornholt-Grünenthal, das Interglazialmoor bei Holtenau-Kiel, die Interglazialbildungen bei Oldesloe, die Interglazialbildungen bei Schwarzenbek (u. Lauenburg).

Aus diesen Ablagerungen geht hervor, dass vor Ablagerung des jungen, Oberen Diluviums sich in den südwestlichen Gebieten auf grössere Erstreckung hin ein Meeresteil befand, in dem eine durchaus gemässigte Fauna lebte und alle auf kältere Meere beschränkte und am Rande des Polareises lebenden Formen fehlten; (Formen, die an anderen Stellen Schleswig-Holsteins und in glazialen Schichten häufiger beobachtet sind) — dass darauf eine negative Strandverschiebung eintrat und dass auf dem trocken gelegten bzw. im Osten schon Festland gewesenen Gebiet sich eine ebenfalls gemässigte und keineswegs arktische Flora ansiedelte, ehe die neue Eisinvansion eintrat.

Die interglazialen Verwitterungszonen, die unter frischem jungen Diluvium liegen, sind beobachtet bei Ratzeburg (12 m verwittert unter 5—7 m frischem, blaugrauem Geschiebemergel), bei Elmsborn (27—35 m tief verwittert), bei Krüzen-Lauenburg, bei Grüenthal, bei Süderstapel (7—12 m unter 6—18 m jungem frischem Diluvium), bei Holtenau-Kiel (ebenfalls unter mächtigem, frischem, blaugrauem Geschiebemergel und frischen Vorschüttungssanden). Die Zersetzung und Verwitterung der älteren Schichten ist an diesen Orten, wie schon erwähnt, eine ungemein intensive und tiefgehende. Neben den völlig frischen jungen Moränen bei Süderstapel, Elmsborn (und Burg?), die auf den intensiv zersetzten älteren Schichten liegen, kommen nun ebenso tiefgründig zersetzte ältere Schichten in die Höhe und treten oberflächenbildend auf.

Hier liegt also die wirkliche Grenze der letzten Vereisung, nicht in den grossen Endmoränen!

Ebenso liegt ein Grenzpunkt zwischen frischen Ablagerungen der letzten Eiszeit und ganz verwitterten Ablagerungen der Haupteiszeit zwischen Emmerleff Kliff und Sylt und auch auf Föhr zwischen Süderende und Gotingkliff bzw. Ütersum. Bemerkenswerterweise sind auf diesem älteren, tiefgründig verwitterten Diluvium im Westen der Provinz die einzigen Oberflächenfunde anscheinend paläolithischer Artefakte („Solutréformen“?) gemacht worden, während die anderen paläolithischen Artefakte im Diluvialprofil unter jungem Diluvium gefunden sind.

Ausser diesen jüngeren Interglazialbildungen unter dem frischen Oberen Diluvium sind nun aus Schleswig-Holstein auch noch ältere Interglazialablagerungen (und ältere Verwitterungszonen) bekannt, die z. T. schon unter den hochgradig zersetzten und verwitterten Moränen der Haupteiszeit liegen.

Hierher gehört vor allem der so ausserordentlich wichtige marine Horizont der Eemzone mit seiner Fauna aus z. T. recht wärmeliebenden z. T. bereits ausgestorbenen Arten (*Tapes aureus eemensis* etc.), der zuerst bei Tondern erbohrt ist, wo er unter fluvio-glazialen Bildungen liegt und von mächtigem, ältestem Diluvium unterlagert wird, dann mehrfach in Form verschleppter Schollen ge-

funden wurde (Stensigmoos) und neuerdings am Kaiser-Wilhelmkanal (und in der Gegend von Süderstapel?) z. T. erbohrt z. T. durch die Baggerarbeiten angeschnitten ist.

Dass der „Tuul“, der alte (grossenteils submarine) Torf auf Sylt ins älteste Interglazial gehört, ist ebenso wie beim Interglacial O. von Lauenburg mindestens sehr wahrscheinlich gemacht worden.

Ausser diesen interglazialen Bildungen, die auf ein sehr gemäßigtes Klima deuten, kennen wir nun aus Schleswig-Holstein noch eine ganze Anzahl glazialer fossilführender Schichten, die sich unter den Bedingungen eines recht kalten Klimas z. T. unmittelbar am Eisrand gebildet haben müssen. Das sind vor allem die Yoldiatone mit ihrer hocharktischen Fauna, die z. T. noch in erheblichen Mengen gekrizte Geschiebe führen und sich im wesentlichen am Schlusse der Haupteiszeit bzw. bei Beginn der letzten Vereisung gebildet zu haben scheinen, andererseits die sogenannten *Dryastone*, die am Schlusse der letzten Vereisung entstanden sind, bisher meistens für postglazial gehalten wurden, wie sich aber durch die neuen Untersuchungen am Kaiser-Wilhelmkanal und bei Lübeck erwiesen hat, tatsächlich z. T. noch von sicher glazialen Bildungen (Endmoränenkiesen, Grundmoränenbänken!) überlagert werden bzw. mit solchen wechsellagern, sich zum erheblichen Teile also ebenfalls unmittelbar am Eisrande gebildet haben müssen.

Diese „*Dryastone*“ enthalte nun z. T. eine hocharktische Flora (*Salix polaris*, *Dryas octopetala* in der ganz kleinblättrigen, grönländischen Varietät, etc.) z. T. eine Fauna von indifferenten Anadonten und kleinen arktischen bez. nicht an ein wärmeres Klima gebundenen Formen (*Planorbis Strömi*, *Välvaten*, *Limnaeen*, *Pisidien*, *Sphaerium duplicatum* etc.).

Diese „*Dryastone*“ zeigen eine ganz eigentümliche, petrographische Beschaffenheit und diese auffällige Fazies z. T. mit derselben oder mit wenig verschiedener Fauna hat sich nun in Ostholstein offenbar noch ziemlich lange nach Rückzug des Eises weiter gebildet und geht, wie es scheint, erheblich tief in die Postglazialzeit hinein, bis sie, z. T. ganz abrupt, von Bildungen anderen petrographischen Charakters und mit wesentlich anderer Fauna abgelöst wird.

Am Kaiser-Wilhelmkanal liegt an mehreren Stellen etwa $\frac{3}{4}$ m über der Unterkante dieser „*Dryastone*“ und eingeschaltet in sie eine ganz dünne Schicht eines sehr ostracodenreichen, humosen Faulschlammes (Lebertorfs), über der wieder dieselbe Facies der „*Dryastone*“ mit derselben Flora einsetzt wie darunter, und die offenbar eine wesentliche Klimaschwankung mit vorübergehenden, sehr günstigen Lebensbedingungen andeutet (Äquivalent der dänischen Allerødgyttja). Im alten Obereiderthal, am Ausgange des Flemhuder Sees folgen über diesen *Dryastonen* plötzlich mächtige, geschichtete, fast fossilfreie Sande, die auf eine plötzliche und erhebliche Ver-

grösserung der Transportkraft der bis dahin sehr trägen Gewässer deuten (unregelmässige Hebungen im Oberlauf? feuchteres Klima?).

Über die älteren, den Untergrund des Diluviums bildenden Formationen sind ebenfalls wesentliche Fortschritte in der Erkenntnis zu verzeichnen.

Dass Pliozän in Form von Braunkohlenbildungen im Untergrunde Schleswig-Holsteins vorhanden ist, wurde durch die Diskussion der über die Braunkohlen des Lübischen Gebietes bekannten Tatsachen wahrscheinlich gemacht; ebenso werden die Kaolinsande Sylts und pflanzenführende Tone ebenda neuerdings zum Pliozän gerechnet.

Über das marine Ober- und Mittelmiozän ist nichts wesentlich Neues bekannt geworden als dass das Mittelmiozän in den „Vierlanden“ (S. Hamburg) ungewöhnlich hoch und dicht unter Diluvium liegt.

Die Fauna des Holsteinschen Mittelmiozäns ist durch Funde einiger Fossilreicher Mittelmiozängeschiebe („Holsteiner Gestein“) nicht unwesentlich bereichert. Der neuerdings gemachte Versuch, sämtlichen Limonitsandstein Sylts aus dem Mittelmiozän ins Pliozän zu versetzen, muss als verfehlt bezeichnet werden.

Ferner wurden zahlreiche neue Beobachtungen über die untermiozäne Braunkohlenbildung bekannt, die von marinem Mittelmiozän überlagert und von marinem Oberoligozän unterlagert wird.

Im Untergrund von Hamburg, Kiel, Flensburg ist sie in grosser Verbreitung und Mächtigkeit bekannt, führt zahlreiche, allerdings meist sehr schwache Flöze, und die Quarzsande dieser untermiozänen Braunkohlenformation sind einer der sichersten und ergiebigsten Wasserhorizonte der Provinz, die zum grossen Teil artesisches Wasser enthalten.

Eingeschaltet in das terrestrische Untermiozän liegen — anscheinend besonders an der Unter- und Oberkante — dünne Zwischenschichten mariner Schichten als Beweise für vielfache Niveauschwankungen; doch ist der erneute Versuch, aus diesen Gründen die Grenze zwischen Unter- und Mittelmiozän in Holstein als nicht scharf bzw. nicht vorhanden hinzustellen, neuerdings von KOERT auf Grund paläontologischer Erwägungen (Fehlen der spezifischen Mittelmiozänfauna im Untermiozän) energisch zurückgewiesen worden, nachdem v. KOENEN schon früher das Vorkommen einer spezifisch untermiozänen Fauna auf Grund von Geschiebefunden bei Lübeck dargetan hatte. Hier bei Lübeck scheint nämlich das terrestrische Untermiozän (Braunkohlenbildung) ganz zu fehlen und es scheinen dort — wie schon erwähnt — nur jüngere Braunkohlen vorzukommen!

Über das Vorhandensein und die Verbreitung des marinen Oberoligozäns im Untergrunde des unteren Elbtales an der Grenze Schleswig-Holsteins liegen wichtige Untersuchungen von KÖRT vor; es ist ausserdem durch Bohrungen bei Elmshorn und Heide sowie

bei Flensburg unter der untermiozänen Braunkohlenbildung nachgewiesen; über seine Ausbildung und Fossilführung in Schleswig-Holstein selbst sind wir bisher nur sehr mangelhaft unterrichtet, da die Bohrungen bei Elmshorn und Flensburg noch nicht durchgearbeitet sind, das Material von Heide verloren ist.

Mitteloligozän (Rupelton) ist nur durch Bohrungen und in Form einzelner verschleppter Schollen an der Oberfläche bekannt geworden, scheint aber in der ganzen Provinz verbreitet zu sein, und enthält z. T. eine auffallende Pteropodenfauna.

Ferner wurde durch die Kartierung und durch umfangreiche sich daran anschliessende Untersuchungen erwiesen, dass das älteste Tertiär: Eozän und Paleozän im Untergrunde der Provinz in vorher ungeahnter Verbreitung und Mächtigkeit vorhanden ist, während bis zum Jahre 1905 nur das eine Vorkommen von Untereozän bei Hemmoor in Nordhannover sicher bekannt und das Auftreten von Untereozän auf Fehmarn und Fünen wahrscheinlich gemacht war.

Den wichtigsten Aufschluss für das ganze ältere Tertiär lieferte die Bohrung Wöhrden bei Heide in Ditmarschen (C. GAGEL: Über eozäne und paleozäne Ablagerungen in Holstein. Jahrb. pr. geol. L.-A. 1906. XXVII. 48—62), das überhaupt mächtigste bekannte Tertiärprofil Norddeutschlands, in der von mindestens 140 m an (wahrscheinlich schon wesentlich höher) bis zu 888,2 m Tiefe nur tonig sandige (meistens kalkfreie oder kalkarme) tertiäre Sedimente in völlig flacher, ungestörter Lagerung durchbohrt wurden.

Diese Schichtenfolge erwies sich (unter etwa 140 m Alluvium, Diluvium und umgelagertem Tertiär) bis zu 247 m Tiefe als obermiozäner Glimmerton, von da bis 340 (348?) m als sandiges, fossilreiches, marines Mittelmiozän, von 340 (348?) m bis 390 m als untermiozäne Braunkohlenbildung

- von 390—585 m als grünlich-graue, kalkhaltige, z. T. Septarien führende Oligozäntone
- von 585—598 m wahrscheinlich obereozäne graue Tonmergel mit *Leda ef amygdaloides* Sow etc.
- von 598—630 m grünliche, kalkreiche, sehr fette Tonmergel mit einer reichen Fauna des Obereozäns (Barton clay): Pleurotomen, die denen des Unteroligozäns und des Mitteleozäns nahe stehen, *Voluta ambigua* u. *V. scalaris* Sow, *Rimella rimosa*, *Murex*, *Turritella*, Dentalien, Lunuliten *Xanthopsis* etc.
- von 630—674 m fossilärmere, magere Tonmergel mit grösstenteils noch unbestimmter Fauna
- von 674—693 m Kalksandstein, Tonmergel, und sandig mergelige Schichten sowie kalkfreie Tone mit

Xanthopsis, *Leda*, *Avicula*, die schon Untereozän sind

von 695—793 m kalkreiche Tonmergel, Kalksandsteine, sandige Mergel paleozänen Alters, wechsellagernd mit kalkfreien Thonen mit *Pecten corneus*, *Rimella fissurella*, *Leda ovoides* etc.

von 713—888 m fast völlig kalkfreie, meistens sehr fette Tone, die nur oben noch vereinzelte Fossilien enthalten nach unten zu (bis auf radiolarien-ähnliche Reste) ganz fossilfrei werden und sicher ebenfalls paleozän sind, da dicht daneben das Oberesenon noch in reiner Kreidefazies vorhanden ist.

Diese fetten fossilfreien Tone enthalten mehrere Bänke phosphorhaltigen Toneisensteins.

Wir haben hier also eine lückenlose und — abgesehen von den fehlenden tiefsten Schichten — vollständige Schichtenfolge des Eozäns und Paleozäns, die zum erheblichen Teil durch sichere Fossilien belegt ist und dies älteste Tertiär als über 300 m mächtig erweist.

Sehr glücklich ergänzt wird unsere Kenntnis dieses ältesten Tertiärs durch zahlreiche kleinere Tagesaufschlüsse in Schichten, die man früher zwar schon kannte, bei denen aber erst in letzter Zeit glückliche Fossilfunde die sichere Altersbestimmung ermöglichten.

So erweisen sich die sehr charakteristisch beschaffenen fetten, plastischen, grossenteils kalkfreien bis kalkarmen Tone, die auf Fünen, Fehmarn („Taras“), bei Kellinghusen, Schwarzenbek, Trittau und an manchen anderen Stellen in Holstein auftreten, sowohl durch ihre Fossilführung (*Pentacrinus subbasaltiformis*, *Avicula* sp. cfr. *papyracea*, *Plagiolophus Wetherelli*, *Fusus trilineatus* Sow) als durch die in ihnen auftretenden zahlreichen Schichten vulkanischer, basaltischer Asche, die enorme alttertiäre Basalterruptionen beweisen, durch charakteristisch beschaffene Toneisensteingeoden mit monokotylen Hölzern und Phosphorite mit Barytkristallen auf den Kluftflächen, durch Barytkonkretionen und durch sehr charakteristische Faserkalke als identisch mit dem sicheren Londonton von Hemmoor in Nordhannover und besonders die verhärteten vulkanischen Aschenschichten dieses Untereozäns sind ein ungemein charakteristisches Gestein, das diese so sehr fossilarmen Schichten überall — auch in Bohrungen — zu identifizieren gestattet. (C. GAGEL: Über die untereozänen Tuffschichten und die paleozäne Transgression. Jahrb. pr. geol. L.-A. 1907. XXVIII. Seite 150—168.)

Diese Untereozäntone sind alle miteinander nicht anstehend sondern liegen als mehr oder minder grosse, wurzellose Schollen im oberen Diluvium verschleppt. (C. GAGEL: Über das Alter und die Lagerungs-

verhältnisse des Schwarzenbecker Tertiärs. Jahrb. d. pr. geol. L.-A. 1906. XXVII. Seite 399—417.)

Dagegen ergab ganz neuerdings eine Bohrung bei Breiholz in Holstein folgendes Profil:

- 0—33,5 m Diluvium.
- 33,5—38,5 m Glimmerton und Braunkohlenton (Miozän).
- 38,5—110,8 m braune, grüne, rote und grüngraue kalkarme Tone und Tonmergel.
- 110,8—113,2 m „Schieferartige Tuffschichten“. Vulkanische verhärtete Basalt-Asche mit der typischen violetten Farbe!
- 113,2—117,4 m schwärzliche bis graugrüne Tonmergel.
- 117,4—117,6 m Faserkalk.
- 117,6—118,5 m grünliche Tonmergel.
- 118,5—118,7 m Faserkalk.
- 118,7—133 m Schwarze bis grünliche Tonmergel.
- 133—134 m Grünsand mit Flintsplintern (durch das Bohrverfahren zerstossen!).
- 134—156 m Schreibkreide.

Hier sind also die vulkanischen Aschenschichten — zum ersten Mal in Holstein — anstehend im typischen Untereozän gefunden und — zum ersten Mal — darunter, auch in situ, die so charakteristischen Faserkalke, die sonst immer nur als lose Stücke in den Untereozänaufröhlungen vorhanden sind. Der Grünsand mit Flintsplintern in 133—134 m Tiefe ist offenbar die paleozäne Transgressionsschicht, die in der Ausbildung ganz der betreffenden Schicht in der Bohrung Breetze bei Bleckede entspricht; nur ist das übrige Paleozän ganz auffällig reduziert, wie ja auch das ganze Obereozän und Oligozän fehlt.

Ferner ergab sich aus der erwähnten Bohrung Wöhrden, dass die glaukonitischen Kieselgesteine mit ihrer ärmlichen Fauna, die bei Heiligenhafen in grossen Schollen „anstehen“ und als Geschiebe auf der Cimbrischen Halbinsel so verbreitet sind, tatsächlich nicht Senon oder Danien sondern Paleozän sind und noch höher im Profil liegen, als die Kalksandsteine der sogenannten „aschgrauen Eozän- (richtiger Paleozän-) Geschiebe“.

Durch den Fund eines derartigen glaukonitisch kieseligen Geschiebes bei Flensburg (jetzt im Hamburger Museum), das ein grosses Exemplar der grossen, neuen, noch unbeschriebenen Pleurotomaria enthält, die auch im Untereozän von Hemmoor vorkommt, ist nun auch überein paläontologisch erwiesen, dass diese glaukonitischen Kieselgesteine nähere Beziehungen zum Untereozän als zum Danien haben.

Durch die Funde des paleozänen Grundkonglomerats (sogenannter Puddingsteine) aus grünberindeten, abgerollten Flinten, mit verkieseltem Grünsandbindemittel, allerdings nur in Form von Geschieben, ist

des weiteren erwiesen, dass das Paleozän hier auf der Cimbrischen Halbinsel in grosser Verbreitung ebenso transgredierend auf der teilweise abradierten Kreide liegen muss wie in England (Basis der Thanet sands bezw. der Reading beds) und Nord-Hannover (Hemmoor) und die einzelnen, so charakteristischen Flintgerölle dieses paleozänen Grundkonglomerats kommen als diluviale Geschiebe („Wallsteine“) ebenfalls weit verbreitet vor.

Dass das alte und älteste Tertiär in ganz Holstein in ähnlicher Mächtigkeit und Beschaffenheit verbreitet ist wie bei Wöhrden lehren nicht nur die zahlreichen verschleppten Untereozän- und Paleozän-schollen sondern auch noch mehrfache Bohrungen, die es anstehend im Untergrunde getroffen haben, so die Bohrung Oland (Hallig), wo unter 33 m Alluvium und 87 m Diluvium mehr als 322 m altes glaukonithisches Tertiär gefunden wurde.

Ferner die Bohrung Dissau bei Lübeck, die 228 m Diluvium mit Tertiärschollen antraf, darunter

- 228—304 m Miozän (meistens Glimmerton, vielleicht etwas Braunkohle)
- 304—400 m Grünliche Tonmergel mit Kalksandsteinbänken (Alttertiär!)
- 400—500? m Graugrüne, fette und sandige, kalkfreie Tone
- 500—671 m Dieselben Tone mit Bänken von hartem Grünsandstein.

Also auch hier im Untergrund von Lübeck und seiner Umgebung sind unter dem Miozän über 340 m alttertiäre Tone, Tonmergel und Grünsandsteine vorhanden, in welchem Alttertiär, wie aus den anderen Lübecker Bohrungen und aus der Umgegend ersichtlich ist, Rupelton, (phosphorhaltiges Unteroligozän?) Eozän, anscheinend sogar Paleozän vertreten ist.

Dass das älteste Tertiär, Eozän und Paleozän in derselben Ausbildung auch noch weiter nach SW in Hannover vorhanden ist, ist ebenfalls durch Bohrungen reichlich erwiesen; es ist auffällig und bemerkenswert, dass die petrographische Entwicklung dieser grösstenteils so ungemein mächtigen aber sehr fossilarmen, meistens kalkfreien, tonig-sandigen Schichten eine ungemeine Ähnlichkeit mit derjenigen des Flysch hat, die z. T. in völlige Übereinstimmung (Fucoideen!) übergeht. (Neben der Bohrung Wöhrden, vor allem in den Bohrungen Eitelfritz bei Vastorf (Lüneburg) und Breetze bei Bleckede; vergl. Ergebnisse von Bohrungen. VI. — Jahrb. pr. geol. L.-A. 1910—1911.)

Unsere Kenntnis der Kreide auf der Cimbrischen Halbinsel wurde über das schon früher bekannte Vorkommen Senoner Kreide (Mucronaten und Quadratenschichten) bei Lägerdorf (Itzehoe) hinaus ergänzt durch die Ergebnisse einer Anzahl Bohrungen bei Heide in Dithmarschen und in Holstein (Hardebeck, Pahlude, Breiholz). Dort bei Heide fand sich, dass das Senon von ziemlich mächtigem Turon (Ober-

turon mit gefleckten plattigen Feuersteinen, zu unterst Schichten mit *Inoceramus Brongniarti* und *mytiloides*) und von Cenoman unterlagert wird (Schichten mit *Belemnites ultimus* und *Aucellina gryphaeoides*), welches transgredierend auf roten Permischen Mergeln und Letten liegt.

Diese roten permischen Letten und Mergel, die schon früher durch die Bohrung bei Lieth als über 1330 m mächtig erwiesen waren und bei Lieth in Verbindung mit Dolomit, Asche und Stinkkalk stehen, wurden in Verbindung mit mächtigen Salzlageren bei Heide bis zu mehr als 1664 m Tiefe (also wieder über 1100 m mächtig) angetroffen, aber nicht durchbohrt.

Dass — wahrscheinlich permische — Salzlager im Untergrund von Schleswig-Holstein bis über die dänische Grenze hinaus weit verbreitet sind, beweist das Auftreten zahlreicher Solquellen, die z. T. frei auslaufen, z. T. erbohrt wurden, und bei Segeberg ist das Vorkommen von Zechsteinsalz unter dem dortigen Anhydrit in erheblicher Mächtigkeit durch Bohrungen ebenfalls erwiesen.

Für ebenfalls paläozoisch werden die mächtigen Gipsmassen gehalten, die neuerdings bei Langenfelde-Altona unter dem Miozän aufgedeckt wurden, die aber mit dem Zechsteingips von Segeberg und Lüneburg petrographisch nicht ganz übereinstimmen, und von sehr merkwürdigen, fossilfreien, aber z. T. Kalkknuern enthaltenden Tonen überlagert werden, die durch Führung zahlreicher kleiner Quarzdihexaeder ausgezeichnet sind.

Dass auch Trias, Jura (Lias, weisser Jura!) und Neokom im Untergrunde der Provinz vorhanden sein müssen, beweisen die Funde vereinzelter, z. T. sogar häufigerer Geschiebe (Ahrensburg) dieser Horizonte.

Zu bemerken wäre noch, dass das Senon bei Heide — in der Nähe des Permsalzes — z. T. sehr stark mit Erdöl imprägniert ist, das offenbar auf grossen Verwerfungsspalten hier in die Höhe kommt, und dass sich hier eine nicht unerhebliche Petroleumindustrie in den letzten Jahren entwickelt hat.

Aber nicht nur Petroleum kommt auf derartigen Spalten in der Nähe des Salzgebirges in die Höhe, sondern wie neuerdings die Bohrung Neuen-Gamme bei Hamburg gezeigt hat, auch sehr komprimiertes Gas (25 Atmosphären Druck!) und dass diese Methan- ausströmungen häufiger aus dem Untergrunde aufsteigen und sich unter abschliessenden Tonhorizonten z. T. in beträchtlicher Menge ansammeln, zeigen z. B. die Verhältnisse bei Brunsbüttel, wo aus allen Bohrungen, die den etwa 20 m mächtigen Schlick durchstossen, mit nicht unerheblichem Druck recht ausgiebige Gasmassen zutage kommen, die dort fast zwanzig Jahre zu Beleuchtungszwecken verwendet wurden und bei zweckmässigen Einrichtungen auch jetzt noch wieder verwertet werden könnten. Auch hier bei Brunsbüttel müssen im Untergrund sehr gestörte Verhältnisse vorliegen, da schon in

verhältnismässig geringer Tiefe alttertiäre glaukonitische Tone erbohrt sind.

Über die Tektonik des Untergrundes der cimbrischen Halbinsel ist noch zu berichten, dass sich immer mehr Beweise dafür finden, dass sowohl vor Ablagerung der untermiozänen Braunkohlenformation wie nach Ablagerung des Obermiozäns und endlich in spät diluvialer Zeit sehr erhebliche Verwerfungen stattgefunden haben müssen. Die prämiozänen Verwerfungen bei Heide haben Sprunghöhen von mehr als 800 m und müssen N/S verlaufen — zwischen dem ganz tief versenkten Tertiär kommt ein langer schmaler Kreidehorst hoch in die Höhe! —; nach Ablagerung des Untermiozäns haben dort noch Verwerfungen von mehr als 200 m Höhe stattgefunden.

Auf Sylt ist es zweifellos erweisbar, dass noch nach Ablagerung der pliozänen Kaolinsande grossartige Überschiebungen mit Schuppenstruktur stattgefunden haben, die — wegen der Schubrichtung — unmöglich glazialer Entstehung sein können sondern tektonischer Natur sein müssen. Auf eben dieselben tektonischen Ursachen weisen die zahlreichen Schollen von Alttertiär (und Kreide) hin, die wurzellos im Oberen Diluvium schwimmen, da diese nur so zu verstehen sind, dass kurz vor Beginn des Oberdiluviums durch grossartige tektonische Bewegungen diese bis dahin tief begrabenen Schichten plötzlich hoch in die Höhe gebracht und den Angriffen des Inlandeises ausgesetzt wurden, das grosse Partien davon abreissen und intakt fortschieben konnte. Ebenso hat KÖRT darauf hingewiesen, dass im Gebiet der Unterelbe noch ganz junge, erhebliche Störungen stattgefunden haben müssen, auf deren Spalten diluviale Bildungen mehr als 200 m tief unter das Tertiär geraten sind.

Dass diese tektonischen, NW/SO verlaufenden und z. T. sehr jungen Krustenbewegungen bei der Anlage des mit so ausserordentlich mächtigen Diluvialbildungen erfüllten Unterelbetales mitgewirkt, bzw. dieses eigentlich veranlasst haben, ist von KÖRT neuerdings wieder mit überzeugenden Gründen verfochten, nachdem W. WOLFF diese tiefe Elbtalrinne auf pliozäne Erosionswirkungen zurückführen wollte.

Es erweist sich endlich immer deutlicher, dass diese tektonischen Bewegungen hier auch nach dem Diluvium noch nicht zur Ruhe gekommen sind, sondern auch in postglazialer Zeit noch Nachklänge erkennen lassen. Die Erscheinungen der sogenannten Litorinasenkung, die übrigens allerhöchstens den Betrag von 20 m erreicht hat, lassen sich zum erheblichen Teil auf derartige ganz junge lokale Einbrüche zurückführen, die ebenfalls noch zu deutlich verschiedenen Zeiten erfolgt sind — z. T. erheblich vor dem Erscheinen der Buche (Kiel) z. T. wesentlich nach deren Auftreten (Flensburg); ja am Südwestrande der Ditmarscher Geest und am Kaiser Wilhelm-Kanal

scheinen gewisse Erscheinungen (sandige Strandterrasse in 4—5 m Meereshöhe etc.) darauf hinzudeuten, dass lokal sogar wieder postglaziale Hebungen geringen Ausmasses erfolgt sind.

Dagegen ist es sehr unwahrscheinlich, dass das Föhrdenproblem mit der Litorinasenkung in einem wesentlichen Kausalzusammenhang steht. Die Föhrden sind aller Wahrscheinlichkeit nach glaziale bzw. subglaziale Schmelzwasserrinnen, die von vornherein kein regelrechtes Gefälle nach Westen gehabt haben, sondern in denen sich die unter hohem Druck herauskommenden diluvialen Schmelzwasser grösstenteils wohl entgegen der Ostabdachung des Landes einen Ausweg verschafft haben. Das beweist unzweideutig die bei aller Unregelmässigkeit des Bodenreliefs ganz unverkennbare Talform aller Föhrden, die auf das entschiedenste der Annahme widerstreitet, dass die Föhrden einer zufälligen Aneinanderreihung von Grundmoränenseen und der Litorinasenkung ihre Entstehung verdanken. Die Litorinasenkung hat an dem Bilde und der orographischen Situation nichts Wesentliches mehr geändert. Darauf deutet vor allem die Tatsache, dass die Föhrden bzw. Föhrdentäler alle an Unterbrechungen bzw. niedrigen Stellen des Hauptendmoränenzuges enden und dass dann unmittelbar westlich von diesen Föhrdenendigungen erhebliche Schmelzwassertäler ihren Ursprung nehmen, die den grossen Sandr durchqueren. Je nach der Höhe der Endmoräne bzw. des Höhenrückens ist der über bzw. westlich vom Meer liegende Teil der Föhrdentäler verschieden lang und steil; dass aber Föhrde und Föhrdental ein einheitliches Gebilde sind und dass die Föhrdentäler nicht später durch postglaziale Erosionswirkungen entstanden sind, ergibt der Augenschein, wenn man die Verhältnisse der einzelnen Schleswig-Holsteinschen Föhrden untereinander und mit den jütischen Fjorden vergleicht (Veile Fjord, Mariager Fjord).

[Vergl. die wichtigen Beobachtungen und Erwägungen, die Ussing über die Föhrden und Schmelzwassertäler in Jütland publiziert hat („Danmarks Geologi“ und „Dänemark“, Handbuch der region. Geologie I. 2, wo auch die Literaturangaben zu finden sind)].

Wo die Schmelzwassermassen geblieben sind, nachdem das Eis sich von dem Hauptendmoränenzuge zurückgezogen und also vom Eisrand über den Höhenrücken kein direkter Ablauf mehr möglich war, das ist die bis jetzt noch nicht einwandfrei aufgeklärte Seite des Problems; dass aber die „steinfreien“ (richtiger steinarmen) Tone, die neuerdings mit dieser Seite des Problems in Verbindung gebracht wurden, gar nichts mit dem Föhrdenproblem direkt zu schaffen haben, ergibt sich schon aus dem Umstand, dass sie bei Kiel und Travemünde unter dem normalen Geschiebemergel liegen, der die Ränder der Kieler Föhrde grossenteils glatt überzieht und diese steinfreien Tone zum Teil sehr intensiv gestaucht und gefaltet hat.

Betont mag endlich noch werden, dass die Cimbrische Halbinsel anscheinend schon seit den Zeiten der Hauptvereisung andauernd bewohnt gewesen ist, von einer Bevölkerung, die anscheinend nicht nur in der letzten warmen Interglazialzeit sich dort aufhielt, sondern auch schon vorher und nachher dicht am Rande des Inlandeises sass. Es finden sich wenigstens paläolithische Artefakte schon unter der obersten Bank des Unteren Geschiebemergels bei Lütgenbornholt in Sanden, die offenbar nur bei einer ganz kurzen Oszillation des Eisrandes abgesetzt wurden (ohne jede Verwitterungs- und Vegetationsspuren) und ebenso sind im glazialen oberen Diluvium Westholsteins Artefakte gefunden, die von Menschen herzurühren scheinen, die unmittelbar am Rande des Eises gesessen haben (wohl um aus dem Schmelzwassergeröll des Sandr's die Flinte für ihre Artefakte zu erlangen).

Auch in den spätglazialen Dryasthonen sind neuerdings schöne Flintartefakte gefunden; man muss sich also tatsächlich mit dem Gedanken vertraut machen, dass diese Urbevölkerung wirklich am Inlandeisrande gelebt hat, etwa wie die grönländischen Eskimos mit ihrer bis vor kurzem fast rein altsteinzeitlichen Kultur noch jetzt am bzw. auf dem Inlandeise wohnen.

Berlin, 2. April 1911.

Geologischer Unterricht.

Der geologische Unterricht an den deutschen Hochschulen im W.-S. 1911/12.

Abkürzungen: Geol. = Geologie; g. = geologisch; p. = paläontologisch; Üb. = Übungen; Anl. = Anleitung zu selbständigen Arbeiten auf dem Gebiete der Geologie; Coll. = Colloquium; Exk. = Exkursionen. — Die Zahlen bedeuten die Anzahl der Wochenstunden.

1. Universitäten.

A. Deutschland.

Berlin: BRANCA: Geol. 4; Üb.; Anl.; Coll. POTONIÉ: Ausgewählte Kapitel aus der Paläobotanik 1; Anl. (Paläobotanik); Coll. WAHNSCHAFFE: Geol. des Quartärs 1; STREMMER: Die fossilen Säugetiere 1; p.-osteologische Üb.; Coll. ERDMANNSDÖRFFER: Einführung in die Petrographie 2; Üb. TANNHÄUSER: Lagerstättenlehre 1½.

Bonn: STEINMANN: Allgemeine Geol. m. Exk. 5; Einführung in die Abstammungslehre 1; Üb.; Anl.; Coll. POHLIG: Eiszeit und Urgeschichte des Menschen 1; Exk. WANNER: Einführung in die Paläontologie 3; TILMANN: G. Bild, Bau und Bodenschätze der deutschen Kolonien 1; Fossile Wirbeltiere 1. BRAUNS: Petrographie I. 2.

Breslau: FRECH: Einführung in die Geol. mit Exk. und Skioptikondarstellungen 4; Geol. der Steinkohle 1; Üb.; Anl.; Coll. (mit SACHS, VON DEM BORNE, RENZ). VON DEM BORNE: Geophysikalische Üb.; RENZ: Erdgeschichte 2; Technologische Geol. 4;

Erlangen: LENK: Anl. Coll.;

Freiburg i. B.: DEECKE: Allgemeine Geol. 5; Die fossilen Stämme

des Tierreichs 2; Üb.; Anl.; Coll. (mit BOEHM). BOEHM: P. Üb. f. Fortgeschrittene. SOELLNER: Üb. im makroskopischen Bestimmen von Gesteinen 2.

Giessen: KAISER: Üb. (Petrographie). MEYER: Einführung in das Verständnis der Leitfossilien 2.

Göttingen: POMPECKJ: Allgemeine Geol. 5; Paläontologie und Deszendenzlehre 1; Anleitung zum Gebrauch des Mikroskops für g. und p. Arbeiten; Üb.; Anl.; Coll. VON KOENEN: Tertiärfaunen. SALFELD: Geol. des norddeutschen Flachlandes. FREUDENBERG: Die fossilen Säugetiere 2.

Greifswald: JAEKEL: Geol. I. 4; Paläontologie II. 2; Üb.; Anl.; Coll. (mit MILCH und PHILIPP); MILCH: Eruptivgesteine und kristalline Schiefer 2; Anl. (Petrographie); PHILIPP: Geol. der deutschen Mittelgebirge.

Halle: WALTHER: Die Geol. im Schulunterricht 2; Einführung in die Paläontologie 1; Üb.; Anl.; Coll. SCUPIN: Formationslehre 2; Anl. zum Bestimmen der g. wichtigsten Leitfossilien 2; Die erdgeschichtlichen Grundlagen der Darwinschen Abstammungslehre 1; BOEKE: Bildung und Beschaffenheit der Kalisalzlagerstätten 1; Petrographische Üb. 2.

Heidelberg: SALOMON: Allgemeine Geol. 2; Paläontologie 5; Üb. SCHMIDT: Technische Geol. 3;

Jena: LINCK: Coll. (mit WILCKENS, MARC, RITZEL); WILCKENS: Erdgeschichte mit Exk. 2; Einführung in die Paläontologie 1; Geschichte der vorweltlichen Wirbeltiere 2; Üb. im Präparieren und Bestimmen von Versteinerungen 2; Anl. RITZEL: Physikalisch-chemische Petrographie 1; petrographische Üb.

Kiel: JOHNSEN: Die wichtigsten (Mineralien und) Gesteine 5; Coll. (mit WÜST); WÜST: Erdgeschichte mit besonderer Berücksichtigung der g. Formationen Deutschlands 4; Die Anfänge von Kultur und Kunst im Eiszeitalter 1; Üb.; Anl.

Königsberg: TORNUST: Geol. von Ostpreussen 1; Paläontologie 3; Üb.; Anl.

Leipzig: CREDNER: Allgemeine und historische Geol. 4; G. Bau des Königreichs Sachsen (Lausitzer Provinz) 1; Repetitorium; Üb.; Coll. FELIX: Paläontologie der Fische, Amphibien und Reptilien 1; Üb. RINNE: Anl. (Petrographie); REINISCH: Systematische Petrographie 2; Kristalline Gesteine Deutschlands 1; BERGT: Die wichtigsten Erze in Natur und Technik.

Marburg: KAYSER: Formationslehre mit besonderer Berücksichtigung der Leitfossilien 3; Abriss der Paläontologie der niederen Tiere 3; Üb.; Anl.; Coll. ANDRÉE: Vulkanismus in Gegenwart und Vorzeit 1; Sedimentbildung am Meeresboden und auf Kontinenten 1; Praktische Einführung in die geologische Gesteinskunde 1. BAUER; Petrographische Üb. SCHWANTKE: Die kristallinen Schiefer 1.

München: ROTHPLETZ: Die Entfaltung des Tier- und Pflanzenreichs im Laufe der g. Perioden 4; tektonische Geol. 1; Üb.; Anl.; Coll. (mit BROILI). STROMER VON REICHENBACH: Paläontologie der Evertebraten exkl. Mollusken und Molluskoideen 2. BROILI: Paläontologie der Evertebraten: Mollusken und Molluskoideen mit besonderer Berücksichtigung der Leitfossilien 2; Geol. von Bayern 1; Üb.; Anl.

Münster: BUSZ: Metamorphismus der Gesteine 1; Petrographische Üb.

WEGNER: Paläogeographie 2; Geol. der Kolonien 1; Üb. für Geographen 2.

Rostock: GEINITZ: Geol. 6; Die Eiszeit 2; Üb.

Strassburg: HOLZAPFEL: Allgemeine Geol. 3; Leitfossilien 3; Üb.; Anl.; Coll. v. SEIDLITZ: Ausgewählte Abschnitte aus der Entwicklungsgeschichte der fossilen Wirbeltiere 1; Bodenschätze und Bodengestaltung der deutschen Kolonien 1. BÜCKING: Anl. (Petrographie).

Tübingen: KOKEN: Allgemeine Geol. und Erdgeschichte 4; Üb.; Anl.; Coll. LANG: Petrographie der Eruptivgesteine und kristallinen Schiefer 1; Üb.

Würzburg: —.

B. Schweiz.

Basel: SCHMIDT: Erzlagerstätten 1; Coll. 2. BUXTORF: Paläontologie der Wirbellosen (Mollusken und Arthropoden) 3; Üb.; Exk.

Bern: BALTZER: Allgemeine Geol. 2; Geol. der Schweiz und System der Alpen 2; Üb.; Coll. HUGI: Allgemeine Petrographie 2. NUSSBAUM: Gletscher und Eiszeit 1.

Zürich: ROLLIER: Petrefaktenkunde mit Üb. 2; Stratigraphie des Paläozoikum 2. ARBENZ: Geol. der Mittelmeerlande 1; G. Geschichte der Alpen 2; DE QUERVAIN: Erdbeben- und Gletscherkunde 1. HESCHELER: Paläontologie der Säugetiere 2.

C. Österreich.

Czernowitz: PENECKE: Allgemeine Geol. 5; BÖHM VON BÖHMERSHEIM: Gletscherkunde 2.

Graz: HOERNES: Allgemeine Geol. I. 5; G. Bilder 1; Paläontologie der Wirbeltiere I. 3. HILBER: Urgeschichte des Menschen 2; Anl. IPPEN: Spezielle Petrographie 3.

Innsbruck: BLAAS: Historische Geol. 2; Demonstrationen 2; Über Trinkwasserquellen 1.

Prag: WÄHNER: Allgemeine Geol. I. 2; Stratigraphische Geol. III. 1; Paläozoologie III. 2; Üb.; Anl.; Exk.

Wien: SUSS: Geol. I (Dynamische Geol.) 5; Üb.; Anl.; Coll. DIENER: Paläontologie der Wirbeltiere 5; Anl. 2; v. ARTHABER: Ausgewählte Kapitel aus

dem Gebiet der wirbellosen Tiere 2; ABEL: Allgemeine Paläontologie der Wirbeltiere (III. Säugetiere) 4; BERWERTH: Einleitung in die Petrographie 3; SCHAFFER: Sedimentbildung 2.

2. Technische Hochschulen.

A. Deutschland.

Aachen: DANNENBERG: Allgemeine Geol.; KLOCKMANN: Lagerstättenlehre; SEMPER: Versteinerungskunde; Üb. in Versteinerungskunde.

Berlin: TANNHÄUSER: Über Lagerungsformen, Bildung und Vorkommen der Erz- und Kohlenlagerstätten.

Braunschweig: STOLLEY: Geol. I und II; Üb.

Breslau: FRECH: Geol. 3; Geol. der Steinkohle 1.

Danzig: v. WOLFF: (Mineralogie und) Petrographie 4; Üb.

Darmstadt: LEPSIUS: Geol.; Üb.; STEUER: Geol. des Mainzer Beckens, Anl. zu Vorarbeiten für Wasserversorgung; KLEMM: Einführung in die mikroskopische Gesteinslehre.

Dresden: KALKOWSKI: Geol.

Hannover: STILLE: Geol. II. 1; Technisch-petrographische Untersuchungen; HOYER: Praktische Geol. 1; Praktische Paläontologie 2; Üb.; SCHÖNDORF: Die Entwicklung des organischen Lebens in der g. Vergangenheit.

Karlsruhe: PAULCKE: Geol. 2; Technische Geol. 1; Entwicklungsgeschichte der Tierwelt und prähistorischer Mensch 2; Üb.; Anl.; Coll.; HENGLEIN: Lagerstättenlehre I 1.

München: OEBBEKE: Geol. mit Demonstrationen 4; Einführung in die Wirtschaftsgeol. Deutschlands und der deutschen Kolonien 2. WEBER: Einführung in die Gesteinskunde 2; gesteinsmikroskopische Üb. 4.

Stuttgart: SAUER: Gesteinskunde; Geol. von Württemberg; Üb.; Anl.; M. SCHMIDT: Üb. im Bestimmen von Versteinerungen.

* * *

Bergakademie Berlin: WAHNSCHAFFE: Allgemeine Geol. Geol. des Quartärs mit Exk.; RAUFF: Einführung

in die Geol. und Lagerstättenlehre: Paläontologie mit Üb.; BEYSCHLAG: Lagerstättenlehre (Kohle, Salz, Petroleum); KRUSCH: Erzlagerstättenlehre: Untersuchung und Bewertung von Erzlagerstätten; Üb.; BÄRTLING: Die Lagerstätten der nicht metallischen, nutzbaren Mineralien; KEILHACK: Anl. zu g. Beobachtungen; DENCKMANN: Geol. des Siegerlandes und ihre Nutzanwendung auf die Spateisensteingänge des Siegerlandes; MICHAEL: Geol. Deutschlands; GAGEL: Geol. der deutschen Schutzgebiete; WEISSERMEL: Geol. der deutschen Braunkohlengebiete; HARBORT: Ausgewählte Kapitel aus der Paläontologie; POTONIÉ: Ausgewählte Kapitel aus der Paläobotanik; Anl.; Coll.; GOTHAN: Paläobotanische Üb.; KÜHN und FINCKH: Petrographische Üb.; Anl.

Bergakademie Clausthal: BODE: Geol. I 3; Paläontologie I 2; BRUHNS: Lagerstättenlehre I 3; BAUMGÄRTEL: Gesteinsmikroskopie.

Bergakademie Freiberg i. S.: BECK: Geol.: Lagerstättenlehre; Versteinerungskunde; Üb.

* * *

Hamburgisches Kolonialinstitut: GÜRICH: Die g. Verhältnisse der deutschen Schutzgebiete 2; g. Grundlagen der Bodenkunde 1; Exk.; WYSOGORSKI: Die Wasserführung des Bodens mit besonderer Berücksichtigung der Verhältnisse in den Kolonien 1.

Senkenbergische Naturforschende Gesellschaft Frankfurt a. M.: DREVERMANN: Geschichte der Erde 2.

Akademie Posen: MENDELSON: Der Aufbau der Erdrinde und die fossile Organismenwelt 1.

Polytechnikum Cöthen: FOEHR Üb.

* * *

Landwirtschaftliche Hochschule Berlin: GRUNER: Die bodenbildenden (Mineralien und) Gesteine.

Landwirtschaftliche Hochschule Hohenheim: PLIENINGER: Geol. I. 3.

Landwirtschaftliche Hochschule Bonn-Poppelsdorf: —.

* * *

Forstakademie Eberswalde:

F. Eisenach: --.

F. Münden: —.

F. Tharandt: VATER: (Mineralogie und) Petrographie.

B. Österreich.

Brünn: RZEHAJ: Geol. I. 3; OPPENHEIMER: Paläontologie I.

Graz: KOSSMAT ist berufen.

Prag: Lehrstuhl vacat.

Wien: TOULA: Geol. I. II. ROSIWAL: Petrographie; KITTL: Einführung in die Paläontologie.

* * *

*

Hochschule für Bodenkultur
Wien: KOCH: (Mineralogie und) Petrographie 5.

Montanistische Hochschule
Leoben: REDLICH: Geol. Paläontologie; Lagerstättenlehre; GRANIGG: Petrographie; Geol. des Erz- und Kohlenbergbaus; VETTERS: G. Bau der Steiermark.

C. Schweiz.

Zürich: SCHARDT: Allgemeine Geol.; GRUBENMANN: Makroskopisches Gesteinsbestimmen.

Bücher- und Zeitschriftenschau.

Geologische Spezialkarte von Preussen und den benachbarten Bundesstaaten (Lief. 149) enthält die Blätter Prienhausen, Massow, Schönebeck, Kublank, Stargard i. Pom. und Marienfluss im Massstab 1:25 000. Auf den Blättern Prienhausen und Kublank verläuft der Rand des Haffstauseegebietes, und im Süden der Blätter Kublank und Stargard beginnt das als „Pyritzer Weizacker“ bekannte Beckengebiet des Maduesees. Das übrige Gebiet gehört der hinterpommerschen Hochfläche an und ist besonders ausgezeichnet durch die grossartige Entwicklung der Oser, die auf allen 6 Blättern vorkommen, aber besonders auf den vier östlichen in einer für das norddeutsche Flachland ganz ungewöhnlich reichen Anzahl vorhanden sind. Das Ihnatal und die Senke des Maduesees zerschneiden die Hochfläche in drei sehr ungleich grosse Abschnitte; im Nordosten des Gebietes treten räumlich beschränkte Endmoränen- und Sandbildungen auf, das übrige Gebiet ist davon frei und zeigt eine flach-wellige Ausbildung der Oberfläche, deren Gleichförmigkeit durch die massenhaft vorhandenen Oser angenehm unterbrochen wird.

Das Tertiär ist besonders auf dem Blatte Schönebeck zur Beobachtung

gelangt: hier wurden Septarienton, Stettiner Sand und Miozän nachgewiesen. Im Stettiner Sand konnte eine schöne Fauna in den als „Stettiner Kugeln“ bekannten Konkretionen beschrieben werden. Interessant sind hier besonders auch die Lagerungsverhältnisse des Tertiärs. Auf den übrigen Blättern ist von Tertiär nur Miozän der Beobachtung erschlossen worden.

Im Höhendiluvium sind neben den zum Teil eigenartig entwickelten Endmoränen auf Blatt Schönebeck besonders, wie schon oben angedeutet, die Oser von Interesse, die allein auf Blatt Marienfluss in mehr als 80 Wallbergen auftraten. Von ihnen zeigen die meisten die Ausbildungsweise der Aufschüttungsoser; eine nicht unbedeutende Zahl aber — beispielsweise 15 auf Blatt Marienfluss — sind als Aufpressungsoser ausgebildet, wobei die verschiedenen Ausbildungsarten ohne erkennbare Regel miteinander wechseln können.

Das Stauseegebiet des „Pyritzer Weizackers“ am Maduesee greift nur in schmalen Streifen in das Gebiet über, dagegen sind die Terrassen des Haffstauseegebietes in reicher Entwicklung (auf den beiden westlichen Blättern vorhanden).

Im Alluvium verdient besonderes

Interesse das Schlickgebiet im Ihnatale, das oberhalb der Stargarder Enge vorhanden ist und dieser Enge, die den Abfluss der Hochwasser verzögerte, seine Entstehung zu verdanken hat.

Die aus den Blättern Möckern, Loburg, Leitzkau und Lindau bestehende **Lieferung 157** fällt auf die Hochfläche des westlichen Flämings und dessen Abdachung zum südlichsten, Breslau-Magdeburger Urstromtal. Die silurischen Quarzite von Gommern sind die einzigen Vertreter des paläozoischen Untergrundes, die im Gebiete der Lieferung an die Oberfläche treten. Die übrigen Stufen des im „Magdeburger Grauwackenvorsprung“ varistisch gefalteten Kernes, der auf der linken Elbseite noch an zahlreichen Punkten zutage tritt, bleiben hier von einer mächtigen Decke tertiärer und diluvialer Sedimente verhüllt. Über den mehr oder weniger steil aufgerichteten Silurgesteinen liegen vielfach Reste von mitteloligozänem Septarienton, an dessen Basis ein in seiner Mächtigkeit stark schwankendes, bis kopfgrosse Gerölle führendes Transgressionskonglomerat auftritt. Auch sonst ist der Rupelton auf allen vier Blättern weit verbreitet. Er ist infolge der Erosion der diluvialen Elbe am Plateaurand vielfach angeschnitten, oder er bildet den Kern zahlreicher, durch das Inlandeis emporgepresster Sättel. Auf den Schenkeln dieser Falten treten teilweise auch Grünsande und Toneisensteine auf, die eine reiche oberoligozäne Fauna enthalten. Auch gestatten diese aufgebrochenen Sättel einen vorzüglichen Einblick in den Aufbau des Diluviums, das teilweise von der Faltung mitbetroffen ist, ein Beweis, dass sie diluvialen Alters ist. Aus dem eigenartigen Verlauf der Falten, dem Umstand, dass die Einpressung nordischer Geschiebe Hand in Hand gegangen sein muss mit der Faltung, wird auf ihre nicht „tektonische“, sondern glaziale Entstehung geschlossen. Aus der kräftigen Diskordanz zwischen den von der Faltung betroffenen Schichten — Mittel- und

Oberoligozän —, einem lokal auftretenden, vielleicht interglazialen Schotter, dem einzigen im Faltungsgebiet vorkommenden Geschiebemergel mit den stellenweise darunter liegenden fluvio-glazialen Bildungen — einerseits und jüngeren diluvialen Sanden andererseits geht hervor, dass das Eis seine beim Vorrücken abgelagerte Grundmoräne während seines Rückganges in einzelnen Etappen gefaltet und sodann mit Sanden überschüttet hat. Die Wirkungen der Denudation machen sich im Faltungsgebiet aufs schönste bemerkbar, derart, dass an Stelle der geologischen Sättel — meist eines Rupeltonkernes — heute eine topographische Mulde sich befindet und umgekehrt.

Das Streichen der im grossen und ganzen symmetrisch gebauten, selten überkippten oder überschobenen Falten stimmt im Norden genau überein mit dem Streichen der wenige Kilometer weiter nördlich gelegenen Endmoräne des Flämings. Das Faltungsgebiet hat aber nicht die Bedeutung einer Endmoräne, denn es wird rings umschlossen von einer Grundmoränenebene, nicht etwa einer Grundmoränenlandschaft (payage morainique). Auch stehen die Aufpressungen nirgends in Verbindung mit wallartigen, zugförmig angeordneten Aufschüttungen, noch sind sie mit solchen kombiniert. Die Plastizität des nah an die Basis des Inlandeises tretenden Rupeltones ist es, die Anlass zu den zahlreichen Schichtenaufwölbungen gegeben hat.

Die Endmoräne des Flämings, die im Anschluss an die auf den Nachbarblättern vertretene Auffassung samt den übrigen an der Oberfläche verbreiteten Glazialablagerungen als der letzten Vereisung angehörig dargestellt wurde, ist im Gebiet der Lieferung nur noch undeutlich entwickelt. Dagegen schliesst sich an sie im Süden ein ausgesprochener Sand an, der in nahe Beziehung zu den gleichzeitig entstandenen Schmelzwasserrinnen der Ehle und Nuthe tritt und mit diesen in das Urstromtal der Elbe mündet.

Geologische Vereinigung.

Sitzungsberichte — Gruppe Frankfurt am Main.

Donnerstag 2. Februar 1911.

Prof. A. STEUER, Darmstadt, spricht über ein Gutachten, das er über Wasserentziehung abgegeben hat und über Grundwasserforschung im allgemeinen.

Diskussion: NAUMANN, PETERSEN, FRANCK, MICHELIS, HENZE und der Vortragende.

Dr. DREVERMANN spricht über neuere Arbeiten über die ältesten Trilobiten von WALCOTT, in denen die vermeintliche Blindheit von Olenellus widerlegt wird, und über Orthoceren und Belemniten von STEINMANN, der nachweist, dass der Übergang zwischen beiden Gruppen im breiten Flusse erfolgt ist. Er legt weiter OSBORNS „Age of mammals“ vor.

Diskussion: RICHTER, der Vortragende.

Dr. E. NAUMANN spricht über die Tektonik der Insel Japan und bezeichnet die japanischen Gebirge als echte alpine Kettengebirge. Er wendet sich entschieden gegen RICHTHOFEN's Theorie der Zerrungsbögen.

Diskussion: FRANCK, der Vortragende.

Donnerstag 9. März 1911.

Bergingenieur A. BLUMENTAL spricht unter Vorlage von zahlreichen guten Belegstücken von Nephrit und seinen Nebengesteinen über die neueren Forschungen, die den Nephrit in den Alpen und im Harz anstehend gefunden haben.

Diskussion: SCHAUF, SPIEGEL, FRANCK, der Vortragende.

Ingenieur K. FISCHER spricht über das jüngste Tertiär des Mainzer Beckens (siehe hinten).

Diskussion; DREVERMANN, SCHAUF, FRANCK, WENZ, MÜLLER.

Dr. DREVERMANN spricht über das vom Senckenberg Museum neu erworbene Trachodon-Skelett mit mumifizierter Haut, unter Vorlage einer Notiz von OSBORN über den ersten derartigen Fund im New-Yorker Museum.

Diskussion: BECKER, der Vortragende.

Donnerstag 6. April 1911.

Dr. DAHMER, Höchst spricht über eine neue Deutung der Mondoberfläche, auf Grund seiner Versuche.

Diskussion: WENZ, REUBER, SCHAUF, FRANCK, STEUER, PETERSEN und der Vortragende (siehe hinten).

Prof. Dr. A. STEUER, Darmstadt spricht über deutschen und schwedischen Granit, unter Bezugnahme auf den deutsch-schwedischen Handelsvertrag. Er verteidigt die deutschen Pflastersteine, die mindestens die gleiche Qualität und viel grössere Mannigfaltigkeit aufweisen, als die schwedischen.

Diskussion: REUBER, der Vortragende.

Samstag 6. Mai 1911.

A. O.-Versammlung der geologischen Vereinigung im Senckenbergischen Museum.

Nach den Begrüßungsworten des Vorsitzenden, Herrn E. KAYSER, Marburg an die zahlreich erschienenen Mitglieder der Ortsgruppe und von auswärts sprach zuerst:

Prof. F. E. SUSS, Prag, über grosse Überschiebungen tieferer Gesteinszonen des mährisch-niederösterreichischen Grundgebirges. Der Vortrag wurde von zahlreichen Wandtafeln erläutert (siehe hinten).

Prof. G. KLEMM, Darmstadt, sprach anhand der neuen Aufnahmen des Blattes Messel über die am Sonntag, den 7. Mai geplante Exkursion. Gesteinsdünnschliffe wurden mittelst des von der Firma Leitz in liebenswürdiger Weise zur Verfügung gestellten Epidiaskops gezeigt.

Prof. SEMPER, Aachen, sprach über alte und neue Irrtümer in der Geologie und betonte, dass GOETHES Fehlerquellen auch heute noch zu Recht bestehen (siehe Geol. Rundschau 2 Heft 5/6).

Dr. F. LINKE, Frankfurt, sprach über den projektierten Bau einer Erdbebenwarte auf dem Taunus, zu der Frau v. Reinach die Mittel bereit gestellt hat. Es wurde u. a. betont, dass verschiedene Umstände, besonders die Windstärke, gegen eine Einrichtung von Erdbebenwarten auf Inseln sprechen, da die Seismometer deutlich die verschiedenen Stärken des Windes einzeichnen.

Prof. ZEISSIG, Darmstadt legte im Anschluss daran Erdbebendiagramme der Station Jugenheim vor.

Landesgeologe Prof. LEPLA, Berlin, sprach über seine Aufnahmen an der oberen Mosel und stellte den Zusammenhang von Talterrassen und Vergletscherungen fest, der sich ziemlich deutlich verfolgen lässt. Am Rhein hört die Klarheit im allgemeinen auf (siehe hinten!).

Im Anschluss an die beiden Vorträge von LINKE und LEPLA beteiligten sich an der Diskussion die Herren NAUMANN, KAYSER, KLEMM und STEUER.

Sonntag, den 7. Mai fand unter Führung des Herrn G. KLEMM eine Exkursion nach Messel und Rossdorf statt, mit über 50 Teilnehmern, darunter 5 Damen. Man fuhr über Darmstadt nach Station Messel, besichtigte dort zuerst den durch Steinbruchbetrieb am Bahnhof Messel aufgeschlossenen Granit, dann die Auflagerung des Rotliegenden auf demselben und die grossen Tagebaue der Gewerkschaft Messel. Alsdann wurden Aufschlüsse im Granophyr und Diorit besucht und nach einem Frühstück im Restaurant Einsiedel die Wanderung nach Rossdorf angetreten. Auf derselben wurde in der Richtung von Nord nach Süd eine ganz allmähliche Verfeinerung des Kornes des Flugsandes festgestellt, der bei Rossdorf selbst in Löss übergeht. Bei letzterem Orte finden sich Aufschlüsse in Uralitdiabas, der von Granitporphyr durchsetzt wird und solche von quarzitischem, in Amphibolit übergehenden Hornfels. Der Rückweg nach Darmstadt wurde zu Fuss ausgeführt, wobei der Kürze der Zeit wegen die Melaphyrbrüche im Osten der Stadt nicht mehr besucht werden konnten.

K. Fischer, Frankfurt a. M.: Über das jüngste Tertiär des Mainzer Beckens.

In den letzten Jahren ist viel an Detailarbeit geleistet worden, was zur Klarlegung und feineren Horizontierung der unteren, wie der obersten Stockwerke des Mainzer Beckens beigetragen. Hat doch der Rupelton durch E. SPANDEL eine mustergültige Bearbeitung erfahren; auch sind durch die Studien des Cyrenenmergels in der Hafengebäudegrube zu Offenbach von ZINNDORF unsere Erkenntnisse sehr wesentlich bereichert worden. Schliesslich wurde uns in der oberpliozänen Flora und Fauna des Untermaintals durch ENGELHARDT-KINKELIN ein Werk an die Hand gegeben, das uns endlich ermöglicht, klarere Vorstellungen über die eigenartigen Verhältnisse zu bekommen, die beim Abklingen der Tertiärzeit herrschten. Die zwischenliegenden Horizonte dagegen haben seit ihrer ersten grundlegenden Bearbeitung durch BOETTGER und den späteren Arbeiten KINKELINS! leider keine eingehendere Durchmusterung mehr erfahren.

Die Beobachtungen an den durch die Erweiterung der Stadt bedingten Tiefbauten während eines Jahrzehnts, bei denen sich der Untergrund Frankfurts nach allen Richtungen der Windrose geöffnet hat, sowie entsprechende Vergleichsstudien im Rhein Hessischen Hügellande, haben mich in den Stand gesetzt, neue Fixpunkte bei der Horizontierung der Schichten, vom Cyrenenmergel aufwärts, festzulegen. Nun wird es wiederum ein wenig leichter, unser tertiäres Schichtensystem zu einem etwas solideren Gebäude aufzurichten.

Heute will ich nur etwas eingehender auf einen Horizont aufmerksam machen, der bis jetzt noch nicht in unserem Becken beobachtet wurde und der sich direkt einschaltet zwischen die Hydrobienschichten und das Oberpliozän. Es sind lichtgraue kalkige Mergel, die eine Fauna einschliessen, wie sie nur die Paludinenschichten Slavoniens beherbergen. Prososthenien, Bythinien und Hydrobien sind z. T. dieselben Arten, z. T. sehr nahe Verwandte derjenigen, die einst die Randzone des pannonischen Beckens bevölkerten.

Bei Praunheim, im Vorland des Taunus, wurden an vier, in der Gesamtausdehnung kaum 300 m voneinander liegenden Punkten durch Bohrungen die erst Aulehm der Nidda, grobe diluviale Kiese, dann oberpliozäne Sande, mit Toneisensteinknuern (Fagus, Sequoia und Taxodiunreste einschliessend), zuletzt die vorerwähnten grauen Mergel zu Tag gefördert. — Vergleichsstudien an dem zur Verfügung stehenden Hydrobienmaterial belehrten mich, dass ein allmählicher Übergang von *Hydrobia slavonica* (aus den ersten Metern der grauen Mergel) nach der Tiefe zu, in unsere *Hydrobia ventrosa* stattfindet, auch *Melania Escheri* stellt sich in den allertiefsten Horizonten ein, wohl ein sicheres Zeichen, dass nun uns hinlänglich bekannte Schichtenreihen in der Tiefe folgen. — Das Interessanteste dieser Beobachtung ist unstreitig, dass sich, wie schon erwähnt, dieser uns bis jetzt unbekannt gebliebene Horizont zwischen Hydrobienschichten und Oberpliozän einschaltet.

G. Dahmer, Höchst a. M.: Ein neuer Versuch zur Deutung der Mondoberfläche auf experimenteller Grundlage. (Mit Fig. 1 u. 2). („Die Gebilde der Mondoberfläche“. Neues Jahrbuch für Mineralogie etc. 1911. 1, 89.)

Wenn breiförmige Gemische mit sehr innig vermengten Bestandteilen (z. B. aus frisch gelöschtem Kalk und Wasser) an einer Stelle auf den Siedepunkt des flüssigen Gemengteils erhitzt werden, so hinterlassen die aus dem Innern entweichenden Dämpfe auf der Oberfläche Gebilde, die mit den Bodenformen des Mondes eine weitgehende Ähnlichkeit haben, sowohl was ihre charakteristischen Einzelmerkmale, als auch ihre Anordnung zueinander und die zeitliche Reihenfolge ihres Auftretens betrifft. Die einzige Abweichung der künstlichen Objekte von den natürlichen besteht in einer allen gemeinsamen Abrundung, die hauptsächlich erst nach Beendigung des gestaltenden Vorganges, unter dem Einfluss der Schwere, hervortritt. Offenbar lag auf dem Mond, wenn wir für die Bildung seiner Bodenformen einen analogen Prozess annehmen, ein rasch erstarrendes Material vor, das die Form, die die Gebilde unmittelbar nach der Entstehung hatten, bewahrte.

Die Annahme einer dampferfüllten Magmahülle, die in einer verflössenen Epoche den Mondball umgab, ist also ein Schluss aus den Experimenten; wir gelangen damit zu einer eigenartigen vulkanistischen Auffassung vom Ursprung der Mondformen.

Die bei den Versuchen beobachteten eruptiven Vorgänge hinterlassen nur wenig auffallende oder gar keine direkten Spuren. Es sind vielmehr gewisse damit verknüpfte Nebenprozesse, denen die früher oft mit Krateren oder geplatzten Dampfblasen verglichenen Ringgebirgsformen des Mondes ihre Entstehung verdanken. Die künstlichen Ringgebirge mit Zentralkegel sind das

Produkt einer Konvulsion der Umgebung der relativ kleinen Ausbruchsstelle durch Druckwellen, die künstlichen Maren und Wallebenen hingegen das Erzeugnis von Oberflächenschubvorgängen.

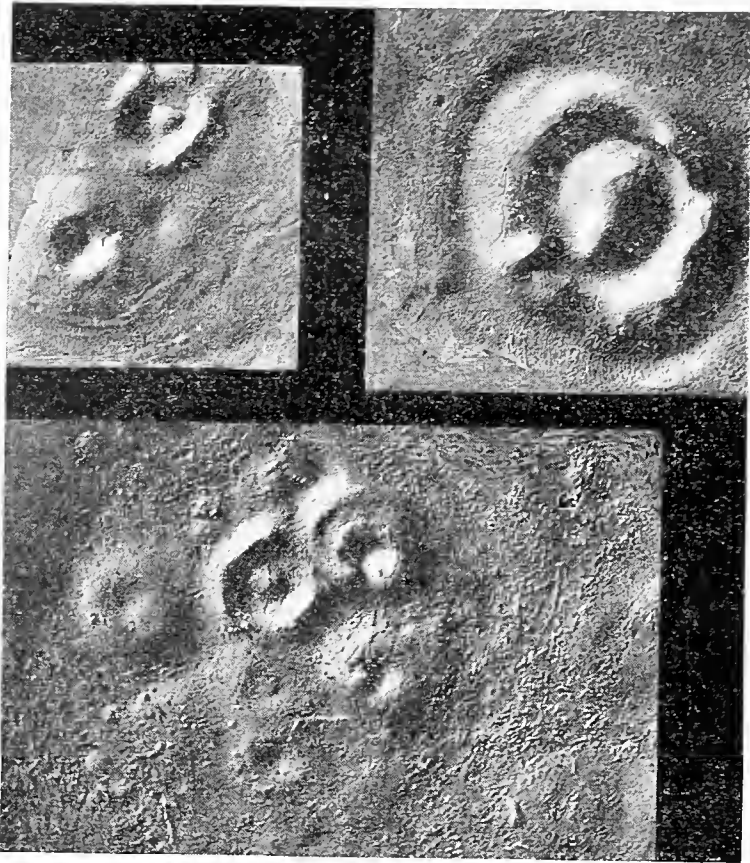


Fig. 1.



Fig. 2.

Fig. 1 zeigt einige typische Ringgebirge. Der Ausbruch, bestehend im Aufschießen einer Schlammsäule, hat als direkte Spur (meist) einen Zentralberg hinterlassen; er ist durch eine Eintiefung von dem Schlammring getrennt, den ein von der Ausbruchsstelle aus divergierendes System von Druckwellen emporhob. Fig. 2 gibt eine Wallebene wieder. Mehrere Eruptionen, die in einem ziemlich dünnen Brei vor sich gingen, schoben den kreisförmigen Wall nach aussen hin zusammen; die einzigen direkten Spuren, die sie hinterliessen, sind die wenig hervortretenden „Kraternarben“ im Innern der Wallebene.

Es konnten neben den geschilderten Formen auch alle übrigen Mondoberflächengebilde in Verfolgung des gleichen einfachen Vorganges — Dampfwicklung in einem Brei — beobachtet und als Präparate (durch Paraffinabguss) festgehalten werden. So die „Mare“ (deren Entstehung aus einem kochenden Schlamm schon DANA auf Grund einer Naturbeobachtung annahm), die Massengebirge, die „kleinen Kratere“ und die Rillen. Oft waren ganz bestimmte Distrikte der Mondlandschaft auf den Präparaten wiederzuerkennen, z. B. Clavius mit seinen drei Ringtypen: Wallebenenumgrenzung mit aufgesetzten Ringgebirgen mit Zentralberg und „Kratergruben“ im Innern, das Gebiet von Theophilus und Cyrillus, das Rillengebiet des Hyginus mit den perlschnurförmig aufgereihten Kraterchen usw.

Aus den Versuchen kann die hypothetische Folgerung gezogen werden, dass der Mond eine normale Phase in der Entwicklungsreihe der Planeten bedeutet, die sich auch bei unserer Erde einstellen muss, wenn ihre Erkaltung weiter fortgeschritten sein wird. Unter der Voraussetzung nämlich, dass die Zusammenziehung der Erde auch dann noch fort dauert, wenn ihre Rinde sich nicht mehr der Volumverringerng anzupassen vermag, ist deren Zusammenbruch unausbleiblich. Die Folge wird aber eine Überflutung des ganzen Balles mit den flüssigen oder durch die Druckentlastung flüssig gewordenen Massen der Tiefe sein, die während der Überflutung gewaltige Dampfmengen austossen

und damit jene Vorgänge einleiten werden, die bei den Versuchen beobachtet wurden. Ihr Ergebnis wird eine Kraterwüste sein: das Mondstadium der Erde.

Herr W. WENZ entgegnet:

Gegen die hier dargelegte Theorie der Entstehung der Gebilde der Mondoberfläche lassen sich, meiner Ansicht nach, gewisse Bedenken geltend machen, die allerdings nicht nur diesen Erklärungsversuch, sondern auch viele der früheren treffen. Es fragt sich, ob wir berechtigt sind, aus den Erfahrungen, die wir bei den Experimenten in kleinem Massstabe im Laboratorium machen, den Schluss zu ziehen, dass die Gebilde der Mondoberfläche, bei denen wir es doch mit ganz gewaltigen Grössenverhältnissen zu tun haben, in analoger Weise entstanden sind.

So ist es mir nicht sehr wahrscheinlich, dass die Zentralkratere der Ringgebirge und andere Erhebungen, die doch gelegentlich Höhen von 8000—9000 Meter erreichen, entsprechend den Experimenten durch einige gewaltige Gas- oder Dampfblasen emporgehoben wurden und dann plötzlich zu den schroffen Formen erstarrten, die sie uns heute darbieten.

Nicht vergessen dürfen wir übrigens, dass infolge der Abwesenheit einer Gashülle um den Mond im Laufe eines Monats Temperaturschwankungen auftreten, die mehrere Hundert Grad betragen und die auch wohl zu einer Zerklüftung des Gesteins beigetragen haben.

Nicht zu erklären vermag die Theorie die hellen Streifen, die besonders von Tycho, aber auch von vielen anderen Krateren ausgehen und sich ungestört über weite Strecken der Mondoberfläche hinziehen. Wenn man auch zugeben muss, dass gerade diese Gebilde der Erklärung bisher am meisten Schwierigkeiten machten, so muss doch eine Theorie, die die Gebilde des Mondes einheitlich erklären will, auch darauf Rücksicht nehmen. Ob überhaupt eine solche einheitliche Erklärung, d. h. eine Erklärung aus einem Prinzip heraus, bei diesen vielgestaltigen Formen, wie sie uns die Mondoberfläche darbietet, möglich ist, mag dahin gestellt bleiben.

Der Vortragende erklärt, dass seine Auffassung sich gerade dadurch von den früheren unterscheide, dass sie nicht die Eruptionen selbst, sondern Begleitvorgänge, die sich über grosse Oberflächengebiete hin erstrecken, als Ursache der Bodengestaltung des Mondes annimmt. Eine direkte Entstehung der gewaltigen Ringformen durch Dampfblasen sei auch nach seiner Ansicht physikalisch unmöglich. Er verweist auch auf die Arbeit DANA'S (Americ. Journ. of Science, Second Series. 2).

Die Erklärung der hellen Lichtstreifen gewisser Kratere gehöre nicht zum Programm seiner Arbeit, da die Strahlensysteme ebenso wie die anderen optischen Phänomene der Mondoberfläche nur durch hypothetische Kombinationen (z. B. Annahme reflektierender Eisablagerungen) mit den Bodenformen in Beziehung gebracht werden können. Er verweist auf S. 107 seiner Arbeit im „Neuen Jahrbuch.“

Herr REUBER begrüsst die DAHMER'sche Hypothese als sehr beachtenswert, bezweifelt jedoch, dass die Natur des zu den Versuchen benutzten Materials für deren Ausfall ohne Bedeutung sei. Er wünscht, es möge gelingen, die Versuche mit einem magmaartigen Schmelzflusse zu wiederholen.

Herr SCHAUF knüpft an eine Bemerkung des Vortragenden an, dass er daran gedacht habe, auch mit Schwefel zu experimentieren, und erinnert an die instruktiven Mitteilungen F. v. HOCHSTEDTERS aus der Sodafabrik in Hruschau (Sitz.-Ber. Wien. Ak. 1870, 62. Bd., 2. Abt. pg. 771 ff.) und an die Spratzkegel des geschmolzenen Silbers. Bei aller Anerkennung der schönen Versuche des Herrn DAHMER behalte doch der von den Herren WENZ und REUBER gemachte Hinweis auf die wesentliche physikalische Verschiedenheit des angewandten Materials einerseits und des Magmas andererseits seine volle Berechtigung. Auch auf A. STÜBEL'S Vergleich der grossen Mondschächte mit den Kratern der

„monogenen“ Vulkane (Typus Kilauea) wird hingewiesen: Massenergüsse auf der Decke des Mondes und von Einbrüchen begleiteter Rückzug des Magmas (durch Gasverlust) genügen nach STÜBEL zur Erklärung der Ringgebirge.

Der Vortragende erwidert auf die Ausführungen der Herren REUBER und SCHAUF, dass er zwischen einem feuchtflüssigen und einem glutflüssigen dampferfüllten Brei keinen prinzipiellen Unterschied sehen könne. Da Lava in dem Zustande vor dem Ausbruch für Experimente nicht zugänglich ist, müsse an Verwendung anderer, Dämpfe austossender Schmelzflüsse gedacht werden; Versuche dieser Art seien wünschenswert.

Franz E. Suess: Grosse Überschiebungen tiefer Gesteinszonen des mährisch-niederösterreichischen Grundgebirges.

Die einförmig wellige Oberfläche des böhmisch-mährischen Hochlandes und des südlich anschliessenden, niederösterreichischen Waldviertels verbirgt einen komplizierten Bau. Der tief abgetragene Gebirgsrumpf besteht ausschliesslich aus kristallinen Gesteinen und die Enträtselung der Tektonik ist, ohne unmittelbare stratigraphische Anhaltspunkte, allein auf die petrographischen Unterscheidungen angewiesen. Durch die Aufzeichnung und Verbindung der meist beschränkten Aufschlüsse und der Beobachtungen an verstreuten Lesesteinen werden die Zusammenhänge im grossen festgestellt und enthüllen sich die Umrisse einer grosszügigen Tektonik.

Schon vor vielen Jahren führten mich meine Aufnahmen in Mähren im Dienste der k. k. geolog. Reichsanstalt zur Unterscheidung zweier scharf getrennter Gebiete im mährisch-niederösterreichischen Grundgebirge: Die moldanubische Scholle und die moravischen Randgebiete. Erstere umfasst den ganzen Westen bis zum bayerischen Walde und zum Böhmerwald. Sie besteht aus einer sehr mannigfachen Serie von Ortho- und Paragneisen und Schiefen (Fibrolith-, Cordierit- und granatführende Biotitgneise, Granulite, Körnel- und Flasergneise, plagioklasreiche Sedimentgneise, Amphibolite, Eklogite, Serpentine, Gabbros, Marmore mit Graphit und Kalksilikatmineralen, Augitfelse u. a.). Diese Gesteine werden durchbrochen von ausgedehnten Tiefenstöcken (meist grobporphyrischer Amphibolgranit) und reichlich durchschwärmt von turmalinführenden Pegmatitgängen. Die linsenförmig gestreckten Körper der kristallinen Schiefergesteine zeigen kein einheitliches Streichen, sondern schmiegen sich — mit mannigfachen bizarren Windungen im einzelnen — in ihrem Gesamtstreichen an die Umrisse der grossen granitischen Batholithen. An den Rändern gehen Gneise und Granite ohne scharfe Grenze ineinander über, Einschaltungen von granitischen Gneisen: Körnel- und Flasergneisen, Arteriten usw. vermitteln den Übergang. Die Schiefer lagern nicht gewölbeartig auf den Graniten, sondern tauchen an den meisten Grenzstrecken unter diese hinab. Die moldanubische Scholle besteht aus einer innigen Mengung mannigfaltiger infrakrustaler und suprakrustaler Gesteine (SEDERHOLM), welche ihre letzte Umprägung unter dem Einflusse des Empordringens von Tiefenmassen erlitten haben. Sie bildet einen tiefen Teil der Erdkruste, ein Stück der Bathosphäre, in der das Streichen der Gesteine nicht in grossen, auf lange Strecken einheitlichen Richtungen durch tangentialen Bewegung bestimmt wird, wie in den Kettengebirgen, sondern durch die Umrisse der Batholithen.

Von dieser moldanubischen Masse scheiden sich nahe dem Ostrande des Grundgebirges, scharf, an einer Linie mit eigentümlich gewundenem Verlaufe die beiden moravischen Gebiete. Das nördliche, genannt die Schwarza-Kuppel, erstreckt sich von Öls nahe der böhmischen Grenze bis Oslawan in Mähren. Das südliche, die Thaya-Kuppel, von Mähr.-Kromau bis zum Manhartsberge in Niederösterreich. Obwohl ebenso wie die moldanubische Scholle ausschliesslich aus kristallinen Para- und Orthoschiefen mit granitischen Batholithen bestehend, stellen sie doch völlig anders geartete Gebirgsmassen

dar. Die Unterschiede beziehen sich ebenso auf die ursprüngliche Beschaffenheit der Sedimente, wie auf die chemische Mischung der Intrusionen, auf die Art und den Grad der Metamorphose und vor allem auch auf den gesamten Bauplan und die Anordnung der Gesteinszüge im grossen.

Die moravischen Kuppeln sind Aufwölbungen, vergleichbar den alpinen Zentralkernen mit schiefriger Umrandung. Über einen Kern von tonalitartigem Granit (mit Pegmatitgängen ohne Turmalin) legt sich mit grosser Regelmässigkeit eine sedimentäre Serie von Phylliten, phyllitartigem Glimmerschiefer und kristallinen, meist glimmerigen Kalken (ohne Graphit und ohne die für die moldanubischen Kalke bezeichnenden Silikatminerale). Darüber folgt ein sehr charakteristisches, wechselnd mächtiges Lager von serizitischem orthoklasreichen Augengneis (BITTEScher Gneis, in mancher Hinsicht verwandt den alpinen Zentralgneisen). Diese Haupthorizonte kehren in der gleichen Folge und mit den gleichen bezeichnenden Merkmalen in der Schwarzawakuppel und in der Thayakuppel wieder; auf mehrere hundert Kilometer lassen sich die Gesteinszüge mit bogenförmigem, aber im allgemeinen gegen NNO streichenden Verlaufe verfolgen; ganz im Gegensatze zu den in verworrener Weise durcheinander gekneteten moldanubischen Gesteinen.

In der Thayakuppel ist die Granitmasse des Kernes auf weite Strecken aufgeschlossen, nur die westlich auflagernde Schieferserie ist sichtbar, im Osten taucht der Granit hinab unter die jüngeren Bildungen des ausseralpinen Wiener Beckens. In der nördlichen Schwarzawakuppel ist unter dem Schieferdache nur der oberste, ebenfalls schiefrige Teil des Batholithen blossgelegt. Es sind die gleichen flaserigen und schiefrigen Randbildungen, in denen die Merkmale der Protoklase und Kataklase in schwer unterscheidbarer Weise vermengt sind, die man von den Rändern alpiner Granitmassen kennt.

Die moravischen Schiefer gehören höheren Umwandlungsstufen (BECKE) an als die moldanubischen Gesteine, mit der Tendenz zur Ausbildung hydroxylhaltiger Minerale (Chlorit, Serizit, Epidot) mit Neubildung von Albit und ohne basischen Plagioklas. Nur die durchäderten Schieferzonen am Granitrande sind in feinschuppige, biotitreiche, hornfelsähnliche Schiefer umgewandelt.

Die nördliche Schwarzawakuppel hat durch nachträgliche Dislokationen den regelmässigen Aufbau teilweise eingebüsst. In ihrem innersten Teile, als Liegendstes der Glieder der ganzen moravischen Serie kommen die am wenigsten metamorphen Gesteine (serizitische Quarzkonglomerate und Kalke der Kwetniza bei Tischowitz) zum Vorschein.

Die moravischen Gesteine tauchen an allen sichtbaren Grenzen mit grosser Regelmässigkeit unter die moldanubische Scholle hinab, und zwischen beiden Massen ist allenthalben eine breitere oder schmalere Zone von grobschuppigem Glimmerschiefer und Zweiglimmergneis eingeschaltet. Wie aus der Vergesellschaftung der Gesteine und den Übergängen hervorgeht, sind diese Glimmerschiefer ein Teil der moravischen Scholle in einer anderen Form der Metamorphose, die durch gesteigerte Druckwirkung an der Grenze zwischen den moravischen Kuppeln und der auflagernden moldanubischen Scholle hervorgerufen wurde.

Moravisch und moldanubisch sind zwei völlig verschiedene Gebirgsmassen, bestehend aus anderen sedimentären Serien, die in verschiedenen Rindentiefen, erstere unter vorwiegend mechanischem Gebirgsdruck, die letztere hauptsächlich unter dem Einflusse der Erwärmung der aufsteigenden Batholithen, zu kristallinen Schiefen umgewandelt wurden. Die tieferen Teilen der Erde entstammende moldanubische Scholle liegt nun auf den moravischen Gewölben und ist ohne Zweifel nachträglich über diese hinwegbewegt worden. Der Mantel von Glimmerschiefer, welcher sich kondordant über den moravischen Aufwölbungen und an der Basis der moldanubischen Scholle ausbreitet, hat lange der Deutung widerstanden. Er stellt keinen besonderen stratigraphischen Horizont dar, sondern ist als ein schiefriges Umwandlungsprodukt der moldanubischen Gneise auf-

zufassen, entstanden durch gesteigerte Umkristallisation unter Neubildung der Minerale der mittleren Umwandlungsstufe (GRUBENMANN) an der Basis der gleitenden Masse. Diese Gesteine zeigen durchaus keine Kataklyse, und es hat vollständige Umkristallisation im starren Zustande stattgefunden.

Die moravischen Kuppeln sind unvollkommen unrahmte Fenster am Joch, deren Ränder zum Teil durch spätere Verwerfungen verschoben oder durch jüngere Sedimente verhüllt sind. Die Tiefenscholle musste über die entgegenstehenden aufgewölbten Gneis und Schiefermantel im Dache der moravischen Batholithen hinweggleiten. Spätere Erosion hat den Überschiebungsrand mit unregelmässig gewundenem Verlaufe blossgelegt.

In den mährisch-schlesischen Sudeten kehren ähnliche Gegensätze zwischen einem östlichen und einem westlichen kristallinischen Gebiete wieder. Das Gebiet des Altvater und des Kepernik zeigt die Merkmale alpinen Baues und alpiner Metamorphose; der Westen dagegen — das Gebiet des Spieglichter Schneeberges und die Berge am oberen Marchtales, gehören nach ihrer ganzen Zusammensetzung zur moldanubischen Scholle. Die Grenze zwischen beiden Gebieten ist eine Überschiebungslinie, an der die westliche Masse über die östliche hinwegbewegt wurde; sie lässt sich mit grosser Deutlichkeit von Eisenberg an der March über den Ramsausattel verfolgen bis an den Rand der schlesischen Ebene bei Friedeberg. Es ist zu vermuten, dass sie sich noch mehr unter der Ebene fortsetzt bis jenseits der Berge von Strehlen, welche, ebenso wie der Zobten bei Breslau, zur moldanubischen Masse gehören.

Die Verbindung zwischen der Überschiebung vom Ramsausattel und den moravischen Umrissen bei Öls ist durch jüngere Dislokationen, wie die Störung von Buschin (W. von Mähr. Schönberg) und den Grabenbruch der Boskowitzter Furche gestört und auf weite Strecken durch jüngere Sedimente verhüllt. Von Eisenberg bis Müglitz dürfte die Grenze beider Gebiete unter den breiten Alluvien des Marchtales liegen. Ihre Fortsetzung gegen Süd wird vielleicht in den spärlichen kristallinischen Aufbrüchen zwischen Kulm und Devon im Westen der Budweiser Ebene zu suchen sein.

Vom Manhartsberge unweit der Donau bis in die schlesische Ebene, auf eine Strecke von mehr als 250 km, lässt sich demnach, wenn auch mit Unterbrechungen, die Überschiebung der moldanubischen Tiefenscholle über ein Gebirge von alpinem Bau nachweisen. Die Breite der überschobenen Scholle beträgt mindestens 40—50 km. Der Verlauf des gegenwärtig blossgelegten Überschiebungsrandes gibt aber keinen Aufschluss über die Richtung der Bewegung.

Prof. Klemm (Darmstadt): Geologie des Blattes Messel.

Das auf Blatt Messel der geologischen Karte von Hessen dargestellte Gelände gehört zu den nördlichsten Ausläufern des westlichen Odenwaldes. Es besteht aus einer vorwiegend von Rotliegendem aufgebauten Hochfläche, die nach Westen zu gegen die Rheinebene und wahrscheinlich auch im Osten gegen die alte Main-Gersprenz-Ebene durch Verwerfungen abgegrenzt wird. Aus dem Rotliegenden ragen im Süden des Kartengebietes bei Bahnhof Messel Kuppen kristallinen Gebirgs hervor. Die Oberfläche des letzteren fällt nach Norden ein, so dass es etwas jenseits des Nordrandes bei Sprendlingen erst in ca. 270 m Tiefe bei einer Bohrung angetroffen wurde. Das kristalline Gebirge besteht aus wahrscheinlich paläozoischen Sedimenten, die kontaktmetamorph umgewandelt worden sind von Gabbros und Graniten, welche bei der Aufrichtung des Gebirges zu nordöstlich streichenden Falten im glutflüssigen Zustande in jene Sedimente eingepresst wurden. Die Produkte der Metamorphose sind glimmerreiche und quarzitische Hornfelse, Kalksilikathornfelse und Amphibolite. Letztere werden vom Vortragenden aufgefasst als metamorphe Schalsteine, zugehörig zu Diabasen, die den Sedimenten besonders in der Gegend von Darmstadt eingelagert sind und vielleicht auf oberdevonisches Alter jener Schichten hinweisen. Auf Blatt Messel sind kontaktmetamorphe Sedimente nur schlecht aufgeschlossen,

besser in der Nähe von Darmstadt. Diorite, welche als Randfazies des Gabbros aufgefasst werden, gebildet durch Resorption von Schiefermaterial, treten bei Messel mehrfach zutage, überall reich an Schollen oder kleinsten Fragmenten von Amphibolit und Diabas. Jünger als der Gabbro und seine dioritische Randzone sind die Granite des Odenwaldes, die aus drei wohl rasch aufeinander gefolgt Intrusionen bestehen. In ihrer Gefolgschaft treten aplitische und lamprophyrische Ganggesteine auf, von denen sich bei Messel Malchit und Granophyr finden, etwas weiter südlich bei Rossdorf auch Granitporphyr. Das wahrscheinlich in oberkarbonischer Zeit aufgerichtete Faltengebirge unterlag alsbald starker Abtragung, so dass sich auf seine Rumpffläche schon das mittlere Rotliegende diskordant auflegt. Die Schichten desselben gehören der Tholeyer Stufe an; sie werden überlagert von einer vielleicht dem „Grenzmelaphyr“ des Saar-Nahe-Gebietes entsprechenden Melaphyrdecke, deren Auflagerungsfläche von Norden nach Südwesten geneigt ist. Von den Schichten des Oberrotliegenden des Zechsteins, der Trias, des Jura fehlt jede Spur in dem besprochenen Gebiete, obwohl dieselben dort ursprünglich wohl vorhanden gewesen sein dürften, während kretazeische Ablagerungen wohl überhaupt dort nie existiert haben. Tertiär in Form von Cerithien- und Corbiculakalken ist am Westrande der rotliegenden Hochfläche in einzelnen Schollen erhalten geblieben. An mehreren Stellen des Kartenbereiches sind nahe seiner Mittellinie Schollen bituminöser Schiefertone vom Alter der Hydrobienschichten in Form von Gräben eingebrochen, deren grösster und mächtigster (bis 150 m) durch die Gewerkschaft Messel in grossen Tagbauen ausgebeutet wird. Fluviales Diluvium ist auf der Hochfläche nur in spärlichen Resten vorhanden (z. B. über der Messeler Braunkohle); mächtig dagegen ist es in ihrem Westen und Osten in den grossen Flussebenen entwickelt. In der Rheinebene lassen sich noch während der jüngeren Diluvialzeit Absenkungen nachweisen, welche besonders durch die Verlegung von Bachläufen aus nordwestlicher in südwestliche Richtungen bewiesen werden. Aeolische Diluvialablagerungen in Form von Flugsand finden sich auf der ganzen Hochfläche des Blattes Messel, sind aber besonders in den diluvialen Stromebenen verbreitet.

Prof. Leppla, Das Diluv der Mosel.

Das Diluv der unteren Mosel ist durch meine früheren Aufnahmen in mehrere Gruppen zerlegt worden, deren Beziehung zu den einzelnen Phasen der Vergletscherung bisher noch unbekannt war. Da eine unmittelbare Verbindung des Moseldiluv mit der skandinavischen oder alpinen Vergletscherung nicht vorhanden ist, so musste diejenige des oberen Moseltales selbst untersucht werden, wenn die Altersverhältnisse der von mir unterschiedenen Talstufen einigermaßen erkannt werden sollten. Die Ergebnisse dieser Untersuchung sind folgende.

Alle Moseltalstufen von 35–40 m über dem heutigen Bett bis herab zu diesem selbst sind gleichalterig und jünger als der grösste Talgletscher der Mosel, der bei Eloyes, unterhalb Remiremont, endigt und hier noch Endmoränen zeigt. Die räumliche Abhängigkeit dieser Talstufen von dem Gletscher wird durch die Geröllführung dieser Stufen bestätigt. Der Gletscher führte fast ausschliesslich granitisches Material in seinen Endmoränen. Alle Moselterrassen niedriger als 35–40 m über dem heutigen Bett führen ebenfalls Granitgerölle, die höher gelegenen, also älteren, dagegen nicht. Diese letzteren müssen also älter als der Talgletscher von Eloyes sein.

Im oberen Moselgebiet zeigen sich nun auch Gletscherwirkungen aus älterer Zeit, eine sehr deutliche, deckenartig ausgedehnte, mehr nach Südwesten gegen die obere Saone gerichtete und eine etwas jüngere, anscheinend bereits der Talung folgende. Beide älteren Erscheinungen müssen bedingungslos älter als der Moseltalgletscher von Eloyes sein. Jünger als dieser erscheinen die Stirn- und Seitenmoränen der obersten Talstrecken der Mosel oberhalb St. Maurice, der Moselotte oberhalb Cornimont, der Cleurie oberhalb Le Tholy.

Die Ähnlichkeit der verschiedenen Gletscherphasen in den Südvogesen oder im oberen Moselgebiet mit denjenigen der benachbarten Alpen ist sehr

gross, und man ist daher versucht, die hier aufgestellte Reihenfolge der Vergletscherungen an der Mosel wiederzufinden.

Unter der Voraussetzung, dass die beiden älteren Vergletscherungen an der Mosel den alpinen Günz- und Mindeleiszeiten, der Moseltalgletscher von Eloyes der Risseiszeit und die Moränen der obersten Talungen der Würmeiszeit entsprechen, können die älteren Moseltalstufen, von den ältesten bis herab zu 100 m über dem heutigen Bett, als ungefähr gleichalterig mit Deckenschottern, die Talstufen von 100 m über dem heutigen Bett bis zu 20 m herab, ungefähr gleichalterig mit den alpinen Hochterrassen oder etwas älter als diese sein, die noch tieferen oder jüngeren Talstufen der alpinen Niederterrassen etwa entsprechen.

Diese Gesichtspunkte mögen auch auf die alten Talstufen in der engen Rheinstrecke unterhalb Bingen und vielleicht noch auf diejenigen im Rheingau angewendet werden können. Näheres in LEPLA: Das Diluvium der Mosel. Ein Gliederungsversuch. (Jahrb. d. k. pr. Landesanst. 31, 1910, 343—376.)

Herr E. Suess hat an die Vereinigung nachstehendes Antwortschreiben auf die ihm dargebrachten Glückwünsche gerichtet:

Marz, Márzfalva, Ungarn, 5. September 1911.

An die geehrte geologische Vereinigung zu Frankfurt a. M.

Sehr geehrte Herren!

Sie haben die Güte gehabt, mir aus Anlass der Vollendung des achtzigsten Lebensjahres einen überaus liebenswürdigen Glückwunsch zu übermitteln, und es ist mir zugleich von Prof. STEINMANN in Ihrer Rundschau und von Dr. NAUMANN in der Frankfurter Zeitung so viel Ehre erwiesen worden, dass ich mich ernstlich fragen muss, nicht nur wie so viel Dankesschuld in Worten auszudrücken wäre, sondern auch ob meine Leistungen nicht überschätzt werden.

Jeder unserer grossen Meister und Vorbilder ist in seinen Verallgemeinerungen soweit gegangen, als seine Kenntnisse ihm gestatteten. WERNER, HUTTON und selbst L. v. BUCH stützten sich fast ausschliesslich auf selbst Gesehenes. ELIE DE BEAUMONT und LYELL konnten in ihren Vergleichen viel weiter gehen. Mit der zunehmenden Erleichterung des Verkehrs mehrten sich die Berichte. Die amtlichen Landesaufnahmen breiteten sich aus. Die Hilfswissenschaften entwickelten sich. Die Schulen füllten sich. Endlich ist es nicht nur in der Geologie, sondern auch in vielen anderen Zweigen der Naturwissenschaften dahin gekommen, dass das jeweilig erreichte Niveau der Erkenntnis nicht mehr das Verdienst Einzelner, sondern das Verdienst der auf der ganzen Erde in Wetteifer sich erschöpfenden Generation von Forschern ist.

Mit dem heroischen Zeitalter sind auch die Heroen unserer Wissenschaft entschwunden und an ihre Stelle tritt das Bedürfnis nach vorurteilsloser Prüfung aller Ergebnisse, nach Aneiferung des Nachwuchses und vor allem nach jenem ungetrübten kameradschaftlichen Wohlwollen, das, wie ich aus der Ferne zu erkennen vermeine, Ihnen mit Vorliebe die neuen Bahnen aufsuchenden Verein ins Leben gerufen und zu rascher Blüte gebracht hat.

Je grösser aber die Probleme sind, denen der einzelne sich zuwendet, je mehr er strebt, die Erde als Himmelskörper im ganzen zu umfassen, um so mehr ist er an die Mitbenutzung fremder Erfahrungen gewiesen und um so rascher schwindet im Angesichte so grosser Aufgaben sein persönlicher Ehrgeiz. Im hohen Alter mag er dann gewahren, wie die Erlangung des höchsten Lebenspreises, des Gleichgewichtes der Seele, ihm erleichtert wird durch das Bewusstsein, in den vergangenen Jahrzehnten seiner Leistungsfähigkeit auch einer der treuen Mitarbeiter gewesen zu sein in den breiten Scharen der nach vermehrtem Verständnisse der Aussenwelt ringenden Genossen.

Ich bin, sehr geehrte Herren,

Ihr tief verpflichteter

E. SUSS.



Auszug aus den Satzungen der „Geologischen Vereinigung“.

§ 3. Mitgliedschaft.

Die Anmeldung zur Mitgliedschaft erfolgt an den Schriftführer*. Das Eintrittsgeld beträgt 5 M., der jährliche Beitrag 10 M. für Personen sowohl wie für Institute, Bibliotheken usw. Die lebenslängliche Mitgliedschaft einer Person kann durch einmalige Zahlung von 250 M. erworben werden. Wer eine einmalige Zahlung von 1000 M. leistet, wird als Stifter geführt. Alle Mitglieder erhalten die »Geologische Rundschau« unentgeltlich und portofrei zugestellt.

Der Jahresbeitrag ist bis Ende Januar an den Kassensführer † einzuzahlen, andernfalls wird er durch Postauftrag erhoben. Verweigerung der Zahlung bedeutet Austritt aus der Vereinigung und zieht Einstellung der Zusendung der Zeitschrift nach sich.

Der Vorstand:

	Ehrenpräsident:	E. Suess (Wien)
I. Vorsitzender:		E. Kayser (Marburg)
Stellvertret. Vorsitzender:		Ch. Barrois (Lille)
›	›	G. A. F. Molengraaff (Haag)
›	›	A. Rothpletz (München)
›	›	† V. Uhlig (Wien)
*Schriftführer:		Fr. Drevermann (Frankfurt a. M., Senckenbergisches Museum, Victoria Allee 7)
Stellvertret. Schriftführer:		R. Richter (Frankfurt a. M.)
Redakteur:		G. Steinmann (Bonn)
Mitredakteur:		W. Salomon (Heidelberg)
›		O. Wilckens (Jena)
†Kassensführer:		H. Schulze-Hein (Frankfurt a. M., Eschenheimer Anlage).

VERLAG VON WILHELM ENGELMANN IN LEIPZIG

Die geologischen Grundlagen der Abstammungslehre

VON

Dr. Gustav Steinmann

Mit 172 Figuren im Text

8. Geheftet M 7.—; gebunden M 8.—

Erzlagerstätten = Sammlungen

mit einem Anhang Mineralgänge und Gesteinsgänge
angeordnet nach dem Lehrbuch von Prof. Dr. A. Bergeat: „Die Erzlagerstätten“.

Normal = Unterrichtssammlung

von 230 Stufen im Durchschnittsformat von 8×10 cm = M. 800.—
Sammlung von 180 dazugehörigen Dünnschliffen = M. 245.—
(Ausführliches Inhaltsverzeichnis: Katalog I, achte Auflage, Seite 97–101.)

Neue Mineralpräparate und orientierte Mineraldünnschliffe

Aus der neuen (achten) Auflage des mineralogischen Hauptkatalogs Nr. 1
(Juli 1910) empfehlen wir ferner:

A. **Vorlesungssammlung von 100 Mineralpräparaten.** Diese Sammlung enthält nur Präparate von natürlichen Mineralvorkommen (mit Ausnahme von künstlichem Rubin und Borax) und ist in der Weise zusammengestellt, daß alle wichtigen optischen Erscheinungen daran demonstriert werden können. Der Preis einer Normalsammlung von 100 Mineralpräparaten in guter Mittelqualität beträgt einschließlich eines zweckmäßig eingerichteten Kastens M. 1100.—.

B. **Sammlung von 225 orientierten Dünnschliffen von 134 gesteinsbildenden Mineralien,** angeordnet nach H. Rosenbusch und E. A. Wülfing: »Mikroskopische Physiographie der petrographisch wichtigen Mineralien«, I. Band, 2. Teil, 1905. Preis der ganzen Sammlung:

von 225 Mineralschliffen, einschließlich Etui = M. 375.—
» 175 » » » = M. 295.—
» 125 » » » = M. 205.—

Petrographisches Praktikum

Sammlung von 336 Gesteinen und Dünnschliffen, zusammengestellt nach H. Rosenbusch „Elemente der Gesteinslehre“ von Prof. Dr. Karl Busz in Münster i. W.

Der zu dieser Sammlung gehörige Katalog XIII enthält eine Beschreibung jeder einzelnen Nummer mit Berücksichtigung der makroskopischen und mikroskopischen Verhältnisse der betreffenden Gesteine. Mithin eignet sich diese Sammlung nicht nur zu Vorlesungen über Petrographie, sondern ganz besonders zum Selbststudium im petrographischen Praktikum.

Dollständige Sammlung von 336 Gesteinshandstücken (ca. $8\frac{1}{2} \times 11$ cm)
mit den dazugehörigen Dünnschliffen = M. 800.—
Mittlere Sammlung von 250 Nummern = M. 580.—
Kleinere » » 180 » = M. 375.—

Dünnschliffe von eingesandtem Material

werden sorgfältig und pünktlich hergestellt und zwar bis zur Dünne von 0.02 mm und darunter. Durchschnittlich wird für einen Schliff auf Vereinsformat (28×48 mm) montiert M. 1.— berechnet. Nur für besonders schwierig zu bearbeitende Gesteine wird ein entsprechender Aufschlag berechnet.

Dr. F. Krantz, Rheinisches Mineralien-Kontor,
Fabrik und Verlag mineralogischer und geologischer Lehrmittel,

Gegr. 1833

Bonn a. Rhein.

Gegr. 1833

