

2. Die Magensteine sind nicht Produkte des Zufalls, sondern ihre Zusammensetzung wird von atavistischen Instinkten geleitet bei der Auswahl der Gesteine. Der Vogel fühlt instinktiv die hellen, glasartigen, widerstandsfähigen Gesteinskörnehen, hauptsächlich die Silikate.

3. Die Vögel wandern nicht in ferne, fremde Gegenden Gastrolithen aufzunehmen, denn jedes Bachbett enthält kieselsäurehaltige Gesteintrümmer.

4. Aus dem Kornmass der Gastrolithen ist festzustellen, dass im Muskelmagen keine kleineren Magensteine als 1-2 mm vorhanden sind. Ihren Austritt regelt die Magenmuskulosität automatisch. Der Weg für die feinsten Körner ist immer offen und diese entfernen sich nach und nach. In demselben Verhältnis geschieht die zeitweilige Ersatzaufnahme. Der Muskelmagen der Tetraoniden hat nämlich die Fähigkeit die Gastrolithen zu sortieren. Die kleinen Körnehen gelangen mit der Nahrung weiter und kommen mit dem Nahrungsrest heraus.

Die Vögel spüren also instinktiv die Ersatznotwendigkeit der Magensteine und sie finden immer im grobkörnigen Trümmer des Hochgebirges das harte, widerstandsfähige Gesteinmaterial.

5. Die Gastrolithen bleiben ausserordentlich lange Zeit im Muskelmagen, bis sie zur Grösse von 2 mm vermindert sind und ihnen die Vogelmagentätigkeit den Abgang gestattet.

CORDIERITEINSCHLÜSSE IM AMPHIBOL-ANDESIT AUS DER GEGEND VON PILISMARÓT.

Von: *Dr. Maria Szűcs.**

Mit Figuren 59—63 auf Seiten 332—335.

Cordieriteinschlüsse sind bisher schon aus verschiedenen Teilen Ungarns, selbst auch aus der Gegend von Pilismarót (im sog. Donauwinkel-Gebirge) bekannt. Unser Fund aber ein linsenförmiger, bläulichgrauer Einschlussblock von etwa 45—50 cm Länge und ungefähr von 25 cm Breite, zeigte sich für eingehendere Untersuchungen besonders geeignet. Das einschliessende Gestein ist ein veilehngrauer ziemlich veränderter Amphibolandesit, der sich aus Bestandteilen zusammensetzt: 46 % Grundmasse, 38 % Plagioklas, 6 % Amphibol, 3 % Pyroxen, 6 % Erz und 1 % Verwitterungsprodukte.

Der Einschluss („Cordieritgneis“) selbst zeigt eine Mischfärbung, bestehend aus bläulichgrauen und hellbraunen Streifen, deren Breite zwischen 1—12 mm schwankt. Diese Farbenverschiedenheit wird von den vorherrschenden Mineralien in den einzelnen Streifen bestimmt. Die cordieritreichen Streifen sind grau, bzw. bläulichgrau

* Vorgetragen in der Fachsitzung der Ungarischen Geologischen Gesellschaft am 4. Dez. 1940.

gefärbt, die pyroxenreichen braun bis rötlichbraun, die limonitreichen rostbraun.

Die mikroskopische Untersuchung ergibt ein sehr abwechslungsreiches Bild. Die Struktur ist im Allgemeinen als eine granoblastische zu bezeichnen; es kommen jedoch auch andere Strukturarten vor, z. B. typische Hornsteinstruktur, porphyroblastische Struktur (bei den an Titanaugit reichen Partien) fibroblastische Struktur (bei den sillimanitreichen Partien). Man findet auch sehr schöne Beispiele für die Siebenstruktur, wo entweder femische Bestandteile von Feldspaten oder Cordierit und Feldspat von Augiten eingeschlossen werden.

Unter den verschiedenen Mineralien des Einschlusses ist der Plagioklas der bedeutendste Gemengteil. Orthoklas und Mikrolin kommen nur in kleinen Mengen vor. Weitere Bestandteile sind: Cordierit, Titanaugit, Augit, Sillimanit, Quarz, Trydimit, Granat, Magnetit, Ilmenit, Titaneisenglimmer, Apatit und Zirkon.

Die eingehende Untersuchung des Einschlusses lässt folgende allgemeinere Schlüsse zu:

Die schichtenartige Struktur des Einschlusses ist auf die Unterschiede in der Zusammensetzung des ursprünglichen Sediments zurückzuführen.

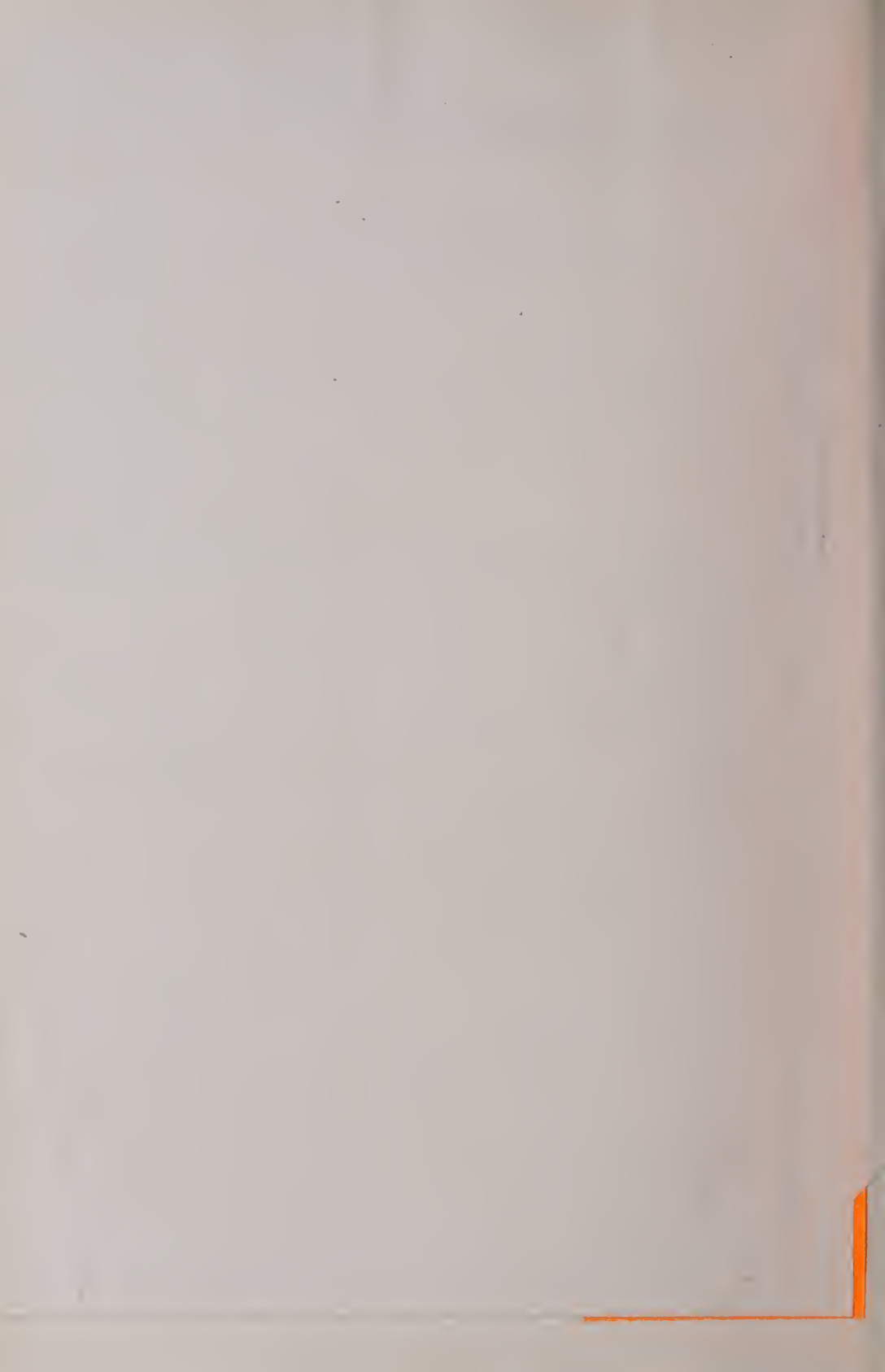
Die Bildungsfolge der Gemengteile ist, wie folgt: Magnetit, Apatit, Spinell, Titanaugit, Titanit, Ilmenit und Titaneisenglimmer, Plagioklas und Cordierit, Orthoklas, Sillimanit, Quarz.

Die untergeordnete Rolle des Quarzes ist ein Beweis dafür, dass der Gesteineinschluss kieselsäurearm war; es konnte daher weder ein Sandstein, noch ein Sand vorgelegen haben.

Die im Einschluss vorkommenden Mineralien weisen darauf hin, dass das Ausgangsmaterial des Einschlusses im vorliegenden Falle ein kalkhaltiger Ton war.

Die Tatsache, dass Cordieriteinschlüsse in verschiedenen Gebirgen Ungarns vorkommen, zeigt, dass während des Aufdringens des Andesitmagnas öfters fremde Gesteinsubstanzen aufgenommen worden sind.





Alter	Das Gebiet zwischen dem Rima und Tarna. (Jaskó 1940.)	Ipoly-Becken, Cserhát. (Ferenczi-Hornitzky 1935)	Mátra-Gebirge. (Noszky 1927.)	Umgebung von Bükk-szék. (Schréter 1937, Majzon 1939.)	Kohlengebiet in den Komitaten Borsod und Heves. (Vadász 1929.)	Südseite des Bükkgebirges. (Schréter 1934.)
Untermediterran.	Kohlenführende Schichtserie. Rhyolithuff, terrestrischer bunter Ton und Schotter. Diskordanz.	Kohlenführende Schichtserie. Ostreen und Anomien führender Sand und sandiger Ton. Diskordanz ?	Kohlenführende Schichtserie. Rhyolithuff, terrestrischer, bunter Ton, Schotter. Diskordanz.	Kohlenführende Schichtserie. Rhyolithuff, terrestrischer, bunter Ton, Schotter. Diskordanz.	Kohlenführende Schichtserie. Rhyolithuff, terrestrischer, bunter Ton und Schotter. Diskordanz.	Rhyolithuff, terrestrischer, bunter Ton und Schotter. Diskordanz.
Oberoligozän.	Kreuzgeschichteter Grobsandstein mit Konkretionen. 600 m mächtig. Mergeliger Sandstein und sandiger Ton (Schlier) mit <i>Pecten corneum</i> var. <i>denudata</i> . 250 m mächtig.	Cyrenen-Sandstein mit Kohlen Spuren. Kreuzgeschichteter Grobsandstein mit Konkretionen. Sandiger Ton (Schlier) mit <i>Pecten corneum</i> var. <i>denudata</i> .	Ostreen und Anomienführender Sand und Konglomerat Kreuzgeschichteter mit Konkretionen. Schlierähnlicher sandiger Ton.	Kreuzgeschichteter Grobsand und Sandstein. Mergeliger Sandstein. Grauer, toniger Sand mit <i>Pecten corneum</i> var. <i>denudata</i> .	Kreuzgeschichteter Grobsandstein, Sand. Sandiger, schieferiger Ton.	Sand und sandiger Ton. " " "
Mitteloigozän	Foraminiferen-Ton, der an Makrofauna arm ist. Milioliden sowie <i>Clavulina szabói</i> fehlen. 300 m mächtig. " "	Foraminiferen-Ton, arm an Makrofauna, <i>Clavulina szabói</i> fehlt. Erdgasspuren. " "	Foraminiferen-(Kisceller) Ton mit <i>Clavulina szabói</i> und <i>Parvamussium bronni</i> , mit zwischenliegenden Andesituffschichten. Ölspuren.	600 m mächtig Blaulichgrauer Tonmergel ohne Miliolinen. Manganhaltiger Ton. Foraminiferen-Ton mit Miliolinen, <i>Clavulina szabói</i> und <i>Parvamussium bronni</i> und mit zwischengelegerten olivilligen Andesituffschichten.	Foraminiferen-Ton, 240 m mächtig. " "	700 m mächtig Foraminiferen-Ton mit manganhaltigen Schichten und mit <i>Clavulina szabói</i> und <i>Parvamussium bronni</i> . Sandstein und Konglomerat, Erdgasspuren. Diskordanz "
Unteroigozän.	" "	Sandstein und Konglomerat.	Nummulitenkalkstein, Sandstein, Biolith-Amphibolandesit. (Eozän?)	Lithothamnienkalkstein. 40 m mächtig.	Lithothamnien und Nummulinen-Kalkstein. (Eozän?)	Tonmergel, Kalkmergel, kieseliger Schiefer.

Földtani Közlöny. Banit LXX. kötet. Heft 10-12. Tafel XIII. Ia. tábla.
 Jaskó: A Rima és Tarna közötti oligocén. Das Oligozän zwischen dem Rima und Tarna.
 Az északmagyarországi oligocén tengervályú rétegsorai.

Kor Alter	Rima és Tarna közötti vidék (Jaskó 1940.)	Ipoly-medence. (Cserhát Ferenczi-Horusitzky 1935.)	Mátra-hegység (Noszky 1927)	Bükkszék környéke (Schröter 1937, Majzou 1939.)	Borsos-Hevesi- szénterület (Vadász 1929.)	Bükk-hegység déli oldala (Schröter 1934.)
Alsó- mlocén emelet.	Széntelepes réteg- esoport. Rioltitufa terresztrikus tarka agyag, kavics. Diszkordancia.	Széntelepes rétegesoport. Ostreás, anomiás és homokos agyag. Diszkordancia?	Széntelepes réteg- esoport. Rioltitufa, terresztrikus tarka agyag, kavics. Diszkordancia.	Széntelepes réteg- esoport. Rioltitufa, terresztrikus tarka agyag, kavics. Diszkordancia.	Széntelepes réteg- esoport. Rioltitufa, terresztrikus tarka agyag, kavics. Diszkordancia.	Rioltitufa, terresz- trikus tarka agyag és kavics. Diszkordancia.
Felső- oligocén.	S t a r n a p i c n	S t a r n a p i c n	Ostreás, anomiás agyagos homok és konglomerát. Keresztrétegzett durvaszemű, kon- kréciós homokkő.	Keresztrétegzett durvaszemű homok és homokkő.	Keresztrétegzett durvaszemű homokkő, homok.	Homok és homokos agyag.
Közép- oligocén.			Márgás homokkő és homokos agyag (slir) Peeten corneum var. denudata-val 250 m. vastag. Foraminiferás agyag makrotaunóban sze- gény, Miliolinák és Clav. szabói hiányzanak, 300 m. vastag. ?	Cyrenás homokkő szénfoszlányokkal. Keresztrétegzett, durvaszemű, konkréciós homokkő. Homokos agyag (slir) Peeten corneum var. denudata-val. Foraminiferás agyag makrotaunóban szegény, Clav. szabói hiányzik. Földgáz nyom. ?	Slirszerű homokos agyag. /	Márgás homokkő. Szürke agyagos homok Peeten corneum var denudata-val. Kékesszürke agyag- márga Miliolinák nél- kül. Mangános agyag. Foraminiferás agyag Miliolinákkal, Clavulina szabói, Parvamussium bronni-val; közbe- települt olajtartalmú andezittufa rétegek. 600 m. vastag
Alsó oligocén.	?	Homokkő és konglomerát.	Nummulinás mész-kő, homokkő, blotitos amfibolandezit. (Eocén?)	Lithothamniumos mész-kő. 40 m. vastag.	Lithothamniumos, nummulinás mész-kő, (Eocén?)	Agyagmárga és mész-márga, kováspala.



