nen Gesteine und dass jede Entstehungsverbindung zwischen beiden Magmen fehlt.

ВІВЛІОГРАФІА

- 1. ΒΟΡΕΑΔΗ, Γ., Αί βασικαὶ καὶ ὑπερβασικαὶ ἐκρήξεις τῶν διαπλάσεων τοῦ Ύμηττοῦ. Ύπόμνημα Γεωλ. Ύπης. Έλλάδος, 'Αθηναι, 1920, σ. 48.
- 2. DÉPRAT, J., Note sur une diabase ophitique d'Épidaure Bull. Société Géolog., France, 1904, σ. 247.
- 3. ΚΤΕΝΑ, Κ., Οἱ λιθάνθρακες τῆς 'Ελλάδος, 'Ανατ. 'Αρχιμήδης, 'Αθῆναι, 1917, σ. 9.
- » Στοιχεῖα 'Αναλ. 'Ορυκτολογίας, 'Αθῆναι, 1923, σ. 67.
- 5. LACROIX, A., Contribution à la connaissance de la composition chimique et minéralogique des roches éruptives de l'Indochine, Bull. du Service Géologique de l'Indochine, 20, fasc. 3, 1933.
- 6. NIGGLI, P., Die Magmentypen, Schweiz. Mineral. und Petrogr. Mitteil. 16, 1936, p. 350.
- 7. MILCH, L. UND RENZ, C., Über Griechische Quartzkeratophyre, N. J. für Miner. Geol. und Paläont., 31, Stuttgart, 1911, s. 499.
- 8. PHILIPPSON, A., Der Peloponnes, Berlin, 1892, s. 49.

ΠΕΤΡΟΓΡΑΦΙΑ.- La Kersantite du Couvent de St Grégoire, dans le Mont Athos*, par Anastase N. Georgiadès. ἀΑνεκοινώθη ὑπὸ κ. Δημ. Λαμπαδαρίου.

Dans notre mémoire du 20 Mai 1937, présenté à l'Académie d'Athènes. nous signalions la présence d'un massif éruptif occupant une grande partie de la côte occidentale de la presqu'île du Mont Athos.

Nous écrivions alors, que toute la série de produits de ségrégation des magmas profonds, allant des Granites aux Gabbros, ainsi que les termes correspondants d'épanchement, étaient largement représentés dans cette région.

Nous présentons ici une note, sur un filon éruptif de différenciation, d'une épaisseur considérable, rencontré dans l'éruptif, sur la route des Couvents Simonos Pétras vers Grégoriou, sur le dernier promontoire avant d'atteidre ce deuxième Couvent.

La roche examinée à l'æil nu se présente sous une couleur noire grisâtre avec une pointe de vert. Elle parait cristalline et grenue, à gros éléments. Elle est composée essentiellement de Biotite et de Plagioclase, avec ça et là quelques cristaux d'Orthose. Par endroits on ne distingue qu'un amoncellement de cristaux de Biotite, les feldspaths disparaissant à l'œil nu. La roche est alors noire. A la loupe on peut distinguer des effets de

^{*} ΑΝΑΣΤΑΣΙΟΥ Ν. ΓΕΩΡΓΙΑΔΟΥ... Ό Κερσαντίτης τῆς ἐν τῷ "Αθῳ Ίερᾶς Μονῆς Γρηγορίου.

corrosion sur ces gros cristaux de Biotite ainsi que des figures de percussion sur les faces (001).

Sous le microscope on constate que la roche est holocristalline grenue, à gros éléments (façiès pégmatitique). Elle est composée surtout de Biotite et de Plagioclases auxquels s'adjoint une certaine quantité d'Orthose. Comme autres éléments, nous signalons la présence d'un peu de Hornblende et de quelques rares cristaux de Diopside, enfin d'un peu de Magnétite disséminée ou en beaux cristaux.

La Biolite, qui se trouve sous la forme de gros cristaux, n'a pas en général de contours cristallographiques nets. Sur les sections parallèles à (001), on distingue de très belles traces de clivage suivant (001), (110) et (110) (figures de percussion). La couleur brune de ce Méroxène, est très limpide. Les bords des sections de la zône [001] sont déchiquetés. On rencontre aussi des cristaux brisés et quelque peu tordus. Les phénomènes de corrosion sont fréquents. Nous avons vu un cristal de Biotite contenir à l'état d'inclusion poecilitique un cristal de Hornblende perpendiculaire à l'axe «c».

L'Amphibole, est une Hornblende verte pléochroïque transparente, qui se présente soit sous forme de grosses aiguilles allongées sans terminaison, soit sous forme de sections en losange, perpendiculaires à l'axe «c».

Le pyroxène, qui est rare, est composé de Diopside, très caractéristique. Parmi les Feldspaths, ce sont les plagioclases qui dominent (Labrador) mâclés suivant la loi de l'Albite et de Carlsbad. Les contours cristallographiques sont en général nets. Les cristaux de Labrador sont pour la plupart très frais, par opposition à ceux de l'Orthose, qui se présentent sous forme d'individus simples (mâcles rares), fortement altérés (Kaolinisés).

Le Quartz et l'Olivine font défaut.

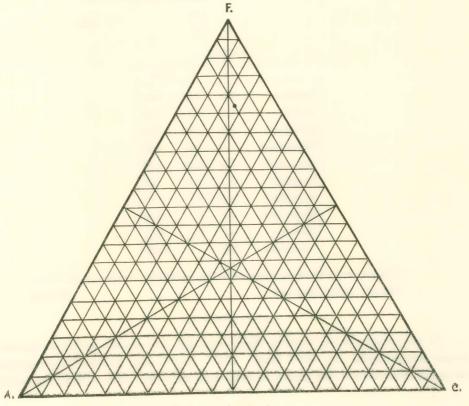
Comme on le voit sur le résultat de l'analyse chimique que nous donnons çi-après, les plagioclases, au moins virtuels, contiennent 72,6 % d'Anorthite, ce qui correspond bien à l'examen microscopique. La présence de la Néphéline virtuelle, ainsi que celle de l'Olivine non exprimée n'est pas constatée sous l'instrument.

Nous sommes, en résumé, en présence d'une Kersantite, forme lamprophyrique de la série dioritique d'après Rosenbusch. En partant du tableau établi sur les données de la classification de A. Lacroix, il faudrait classer cette roche, Kersantite, dans la série calcoa caline des Syénites potassiques et Monzonites, dont elle représente un façiès lamprophyrique. Ses paramètres magmatiques sont: III 5.3.3. [2.2.2.2.]

ANALYSE CHIMIQUE

Poids spécifique de la roche: d=2,95

Total specifique de la roch . 4 -195								
		Pourcent. molécul.	Coefficients d'après Osann					
SiO^2	48,82	52	S = 52					
TiO^{2}	1,39		A = 4					
A12O3	14,69	9	C = 5					
Fe ² O ³	3,60		F = 30					
FeO	7,02	9	n = 5					
CaO	8,05	9	M 4					
MgO	10,88	17	k = 0.811					
Na ² O	2,08	2						
K ² O	3,01	2	a = 2,0					
P^2O^5	_		c = 2,6					
H2O+	0,21		f _ 15,4					
H ² O	0,31							
Sommes:	100,06	100						



Projection d'après Osann.

Calcul pour la Classification d'après A. Lacroix.

	Analyse	Pourcent. molécul.		
SiO ²	48,82	51,6	Orthose (Or)	17,60
TiO ²	1,39	1,1	 Albite (Ab)	8,30
A12O3	14,69	9,1	Anorthite (An)	22,00
Fe ² O ³	3,60	1,5	Néphéline (Ne)	4,90
FeO	7,02	6,2	CaO, SiO ²	7,54
CaO	8,05	9,1	FeO, SiO ²	_
MgO	10,88	17,3	MgO, SiO ²	21,70
Na ² O	2,08	2,1	2FeO, SiO?	5,80
K ² O	3,01	2,0	2MgO, SiO ²	4,00
P^2O^5	140_	1	Magnétite (Ma)	5,51
H ² O+	0,21		Iliménite (II)	2,64
H ² O-	0,31		Apatite (Ap)	_
Sommes:	100,06	100,0	Hématite (Hm)	_
			Somme:	99,99
			An %	72,6
			$\Sigma_{ m b} =$	47,19
			Or Pl	0,58

Densités.

	M.	d.	M:d
Orthose	17,6	2,56	6,86
Albite	8,3	2,59	3,20
Anorthite	22,0	2,72	8,08
Néphéline	4,9	2,61	1,88
CaO, SiO ²	4,2	2,85	1,47
Diopside	13,1	3,3	3,98
MgO,SiO ²	21,7	3,1	7,01
Magnétite	5,5	6	0,92
Ilménite	2,6	5,	0,53
Sommes:	99,9		33,93

Densité calculée de la roche (Densité virtuelle) D=100: 33,93 =2,94 Densité réelle mesurée D=2,95.

ΠΕΡΙΛΗΨΙΣ

Ο συγγραφεύς, ἐν τἢ παρούση εἰδικἢ διατριβἢ, ἀποτελούση συνέχειαν προγενεστέρας ἀνακοινώσεώς του (20% Μαΐου 1937), μελετᾳ καὶ ἀναλύει ἠφαιστειογενὲς πέτρωμα, ἀπαντώμενον ὑπὸ μορφὴν φλεβὸς παρὰ τἢ ἐν τῷ Ἄθ $_{\rm c}$ Ι. Μονἢ Γρηγορίου.

Τὸ πέτρωμα τοῦτο προσδιορίζει ὡς $K_{\rm EQ}$ σαντίτην, ἀνήκοντα εἰς τὴν ὁμάδα τῶν ἀσβεστοαλκαλικῶν ἱζημάτων τῆς σειρᾶς τοῦ Δ ιορίτου.

OUVRAGES CONSULTÉS

- Georgiades Bey, A. N., Untersuchungen über Eruptivgesteine der Insel Halmahera (Djilolo) im Archipel der Molukken, Zürich, 1918.
 - » Recherches pétrographiques sur la presqu'Ile du Mont Athos, *Prakt. Academie d'Athènes*, 1937.

LACROIX, A., Classification des roches éruptives, Paris, 1933.

- » Mission au Tibesti, Mémoires Acad. des Sciences, Paris, 1934.
- Les Tectites de l'Indochine, et de ses abords et celle de la Côte d'Ivoire, Arch. du Muséum, Paris, 1935.
- Osann, Tschrm. M. P. M. Petrochemische Untersuchungen, 1900-1905. I. Teil. Abh. der Heidelberger Akad. der Wissensch. Abh. 2, Heidelberg, 1903.
- Mallard, Recueil des données cristallographiques et physiques concernant les principales espèces minérales. Cours de Minéralogie de l'École Nat. Sup. des Mines, Paris, 1912.

ROSENBUSCH, Elemente der Gesteinslehre, Stuttgart, 1910.

» Mikroskopische Physiographie, Stuttgart, 1905.

ΠΑΛΑΙΟΝΤΟΛΟΓΙΑ.—Über Thaumatoporella parvovesiculifera Rain. spec. und ihr Auftreten auf der Insel Naxos* von Julius v. Pia. [°]Ανεχοινώθη ὑπὸ κ. Ι. Χ. Πολίτου.

Im Jahre 1922 beschrieb *Rita Raineri* unter dem Namen *Gyroporella parvovesiculifera* ein sehr merkwürdiges Fossil, das sie in mehreren oberkretazischen Kalken Italiens beobachtet hatte. Schon in meiner Besprechung dieser Arbeit (1925) hatte ich darauf hingewiesen, dass es sich um eine neue Gattung handeln müsse. Im Jahre 1927 (*Hirmer*, p. 69) habe ich für sie dann den Namen *Thaumatoporella* eingeführt.

Die Erhaltung der Thaumatoporellen ist an allen Fundstellen eine etwas ungewöhnliche — wie sie übrigens gelegentlich doch auch bei anderen, z.B. triadischen, Wirtelalgen vorkommt. Das Skelett erscheint nämlich im Schliff dunkel, während das umgebende Gestein, besonders aber die Ausfüllung der inneren Hohlräume, heller ist. Offenbar enthielt die Kalkschale ziemlich viele organische Stoffe, die sich in ein dunkles Pigment verwandelt haben. Diese Art der Erhaltung hat R. Raineri irre geführt, so

^{*} JULIUS v. PIA. — Περὶ τῆς Thaumatoporella parvovesiculifera Rain. καὶ τῆς παρουσίας της εἰς τὴν νῆσον Νάξον.