

19. MITZOPoulos, M.—Über das Alter und die Fauna des Neogens in Elis (Peloponnes). *Πρακτ. Ακαδημίας Αθηνών*, 15 (1940), pp. 249 - 436.
20. MITZOPoulos, M.—Le Pliocène ancien de l'Attique et le gisement fossifère di Raphina. *Annales géologiques des pays helléniques*, (ὑπὸ ἐκτύπωσιν). Αθῆναι, 1943.
21. MONTEROSATO, DI.—Catalogo delle Conchiglie fossili di monte Pellegrino e Ficarazzi presso Palermo. *Boll. del. R. Com. Geol. d'Ital.* 8 (1877), Roma, 1877.
22. NYST, H.—Description des coquilles et des polypiers fossiles des terrains tertiaires de la Belgique, pp. 1 - 675, μετὰ 48 πιν., Bruxelles, 1843.
23. NYST, P. H.—Conchyliologie des terrains tertiaires de la Belgique. Première partie. Terrain pliocène Scaldisien. *Annales du Musée Royal d'histoire naturelle de Belgique*, 3, pp. 1 - 263, (μετὰ 28 πινάκων). Bruxelles, 1878 - 1881.
24. ΟΜΗΡΟΥ.—Ιλιάς.
25. PANTANELLI, DANTE.—Lamellibranchi pliocenici. Eenumerazione e sinonimia delle specie dell'Italia superiore e centrale, *Boll. d. Soc. Malacol. Ital.*, 17, pp. 48 - 295, Modena, 1893.
26. ΠΑΥΣΑΝΙΟΥ.—Βοιωτικά.
27. ΡΑΓΚΑΒΗ, ΑΛΕΞ.—Λεξικόν τῆς Ἑλληνικῆς ἀρχαιολογίας. Τόμ. Α', Αθῆναι, 1888.
28. ROGER, J.—Le genre Chlamys dans les formations néogènes de l'Europe; *Mém. de la Soc. Géol. de Fr.*, Nouvelle sér. Mém. No 40, pp. 1 - 294, πίνακες 128, Paris, 1939.
29. SEGUENZA, G.—Le formazioni terziarie nella provincia di Reggio Calabria. *Atti della R. Acc. dei Lincei*, 6, pp. 1 - 445, 17 πίνακες καὶ 2 ἔγγρωμοι χάρται. Roma, 1880.
30. ΣΤΡΑΒΩΝΟΣ.—Γεωγραφικά Θ'.
31. ΘΟΥΚΥΔΙΔΟΥ.—Ιστορίαι Α'.
32. ULRICHs, H.—Reisen und Forschungen in Griechenland. Zweiter Teil. Berlin, 1863.
33. VECCHI, G.—Studi sulla fauna fossile marina pliocenica e quaternaria dell'isola del Coq (Egeo). *Boll. Soc. Geol. It.*, 25, (1933). Roma, 1933.
34. WEINKAUFF, N.—Die Conchylien des Mittelmeeres. Ihre geographische und geologische Verbreitung. Cassel, 1867 - 1868.
35. WENZ, W.—Fossilium catalogus. Gastropoda extramarina tertiaria. Berlin, 1929.
36. ZITTEL, K. A. v.—Grundzüge der Paläontologie. I. Invertebrata. Berlin, 1924.

ΠΕΤΡΟΤΕΚΤΟΝΙΚΗ. — Μικροτεκτονικαὶ ἔρευναι ἐν Ἀττικῇ, ὑπὸ Γεωργίου Μαρίου. Ανεκοινώθη ὑπὸ τοῦ κ. Μ. Μητσοπούλου.

Ἐδείξαμεν εἰς προηγουμένην ἔργασίαν [11] ὅτι τὰ κρυσταλλοσχιστώδη πετρώματα ΝΑ Ἐλλάδος, ἐμφανίζονται πετρολογικῶς καὶ πετροτεκτονικῶς ὑπὸ κατάστασιν διάφορον τῆς ἀρχαικῆς, συνεπείᾳ τῆς κατὰ τὰς πτυχώσεις δυναμομεταμορφώσεως καὶ ἀντιστρόφου μεταμορφώσεως (regressive η rückschreitende Metamorphose) αὐτῶν.

Συνεχίζοντες τὰς ἔρεύνας μας καὶ ἐν Ἀττικῇ ἐκθέτομεν κατωτέρω ὡρισμένας παρατηρήσεις ἐπὶ τῶν ἀττικῶν κρυσταλλοσχιστώδῶν, εἰδικώτερογ μάλιστα ἐπὶ τῶν ἴστορικῆς φήμης μαρμάρων τοῦ Πεντελικοῦ, ὑποδεικνύοντες προσέτι τὴν γενικωτέραν σπουδαιότητα τῆς μικροτεκτονικῆς ἔρεύνης διὰ τὴν ὅλην γεωλογικὴν σπουδὴν τῆς Ἀττικῆς.

Εἶναι γνωστὸν ὅτι ὑπὸ τῶν πολυαριθμων ἔρευνητῶν διετυπώθησαν κατὰ καιροὺς πολὺ διαφορετικαὶ ἀντιλήψεις, τόσον διὰ τὴν ἡλικίαν τῶν πετρωμάτων τῆς Ἀττικῆς, ὃσον καὶ διὰ τὴν ὅλην τεκτονικὴν κατασκευὴν αὐτῆς [2,3,5,8,9,11,12,13,17,18].

Ο Lepsius, ὃστις εἶναι ὁ συστηματικῶτερος μεταξὺ τῶν παλαιοτέρων μελετητῆς τῆς Ἀττικῆς, διακρίνει δύο κεχωρισμένους ὄριζοντας μαρμάρων, δηλαδή, τὸ σύστημα τοῦ κατωτέρου μαρμάρου (πιw) καὶ τὸ σύστημα τοῦ ἀνωτέρου μαρμάρου (πιo), χωριζόμενα μεταξύ των ὑπὸ τοῦ συστήματος τῶν μαρμαρυγιακῶν σχιστολίθων τῆς Καισαριανῆς (gl).

Κατὰ Lepsius [9] τὸ κατώτερον μάρμαρον διαφέρει τοῦ ἀνωτέρου καθότι εἶναι περισσότερον μεταμορφωμένον, συνεπῶς κρυσταλλικῶτερον, λευκώτερον καὶ συμπαγέστερον. Ἀναγνωρίζει ὅμως ὅτι δὲν εἶναι δυνατὴ ἡ τελεία διάκρισις μεταξὺ τῶν δύο αὐτῶν μαρμαρίνων συστημάτων. 'Αφ' ἐνός, διότι συχνὰ τὸ ἀνώτερον μάρμαρον (ἰδίως τὸ Πεντελικὸν) εἶναι ἐξ ἵσου ἀποκρυσταλλωμένον ὅπως τὸ κατώτερον, ἢ αὐτὸς ἐμφανίζει στρώματα ἀρίστης κρυσταλλικότητος ἐν μέσῳ στιφρῶν ἢ κατωτέρας κρυσταλλικότητος τοιούτων. 'Αφ' ἑτέρου καὶ τὸ κατώτερον μάρμαρον, εἰς τὰ ἀνώτερα ἰδίως ὅρια, ὁμοιάζει ως πρὸς τὴν κατασκευὴν πρὸς τὸ ἀνώτερον.

Ο Lepsius παρατηρεῖ ὅτι εἰς τὰ ἀττικὰ μάρμαρα, δὲν ὑφίσταται ὁμοιομορφία μεγέθους τῶν κρυστάλλων τοῦ πετρώματος. Ἀντὶ νὰ ὑπάρχουν, μόνον ἵσομεγέθεις κόκκοι, τὰ μάρμαρα παρουσιάζουν μωσαϊκὸν ἀπὸ μεγάλους, συχνὰ πολυδύμους, κρυστάλλους ἀσβεστίτου ἀναμιγνυομένους καὶ χωριζόμενους ἀπὸ μικροκοκκώδη λεπτομερῆ θεμελιώδη μᾶζαν ἐκ μικροτέρων κοκκίνων ἀσβεστίου. Ἡ ἀναλογία φθάνει συχνὰ ὥστε τὸ πλεῖστον τῆς μάζης τοῦ πετρώματος νὰ ἀποτελῆται ἐκ τῆς θεμελιώδους μικροκρυσταλλικῆς μάζης ἐντὸς τῆς ὅποιας διακρίνονται, ως φαινοκρύσταλλοι, οἱ μεγαλύτεροι κρύσταλλοι. Συνέπεια τῆς ἵστολογικῆς αὐτῆς κατασκευῆς τῶν ἀττικῶν μαρμάρων εἶναι ὅτι ὑστεροῦν αὐτὰ εἰς διαφάνειαν ἐν σχέσει πρὸς ἄλλα ὅλοκρυσταλλικὰ περίφημα ἐλληνικὰ μάρμαρα (λ. χ. τῆς Πάρου).

Τὰ ἀνωτέρω ἔξηγετο Lepsius δεχόμενος ὅτι εἰς τὰ ἀττικὰ μάρμαρα δὲν συνεπληρώθη ἡ μεταμόρφωσις τοῦ ἀρχικοῦ ἀσβεστολίθου, οὕτως ὥστε, πολὺ ἢ δλίγον ποσοστὸν τοῦ σημερινοῦ μαρμάρου, συνίσταται εἰσέτι ἐξ ἀσβεστολίθου μὴ ἀνακρυσταλλωθέντος. Περισσότερον μεταμορφωθέντα θεωρεῖ σχετικῶς τὰ μάρμαρα (πιw) τοῦ πυρῆνος τοῦ Πεντελικοῦ.

Ο Kober[8] θεωρεῖ μὲν ὅτι τὸ κατώτερον καὶ τὸ ἀνώτερον μάρμαρον ἀποτελοῦν τεκτονικῶς ἔγα καὶ τὸν αὐτὸν ὁρίζοντα, παρατηρεῖ δῆμας ὅτι τὸ κατώτερον εἶναι περισσότερον μεταμορφωμένον καὶ καθαρότερον τοῦ ἀνωτέρου.

Ἡ πετρολογικὴ καὶ ἴδιας ἡ μικροτεκτονικὴ ἔρευνα τῶν ἀττικῶν μαρμάρων μᾶς ἕγει εἰς τὸ συμπέρασμα ὅτι, αἱ παρατηρούμεναι ἰστολογικαὶ διαφοραὶ ὀφείλονται εἰς δυναμικήν, μερικὴν ἢ ὄλικήν, ἀποσύνθεσιν τοῦ ἰστοῦ τοῦ ἀρχικοῦ ὀλοκρυσταλλικοῦ μαρμάρου, κατὰ τὴν διάρκειαν τῆς μετακινήσεως καὶ πτυχώσεως τῶν στρωμάτων.

Αἱ παρατηρήσεις μας ἐνετοπίσθησαν κατὰ τὸ πλεῖστον ἐπὶ τῶν μαρμάρων τοῦ Πεντελικοῦ, διότι τὸ ὄρος τοῦτο παρέχει ἀφ' ἐνὸς περιοχὰς μικροτέρας σχετικῶς ἐσωτερικῆς διαταράξεως, ὅπως εἶναι ὁ πυρὴν αὐτοῦ καὶ ἀφ' ἐτέρου, περιοχὰς ἐντονωτάτων τοπικῶν μετακινήσεων καὶ διαταράξεων, ὅπως εἶναι ἡ μεταξὺ τῶν προβούνων αὐτοῦ καὶ τῶν προβούνων τοῦ Β. Ὅμητοῦ ἔκτασις. Ἐπίσης εἴχομεν ὑπὸ ὅψιν καὶ τὸ ὄλικὸν τῶν συλλογῶν τοῦ Ἐργαστηρίου Ὁρυκτολογίας καὶ Πετρολογίας[11].

Ἡ συγκριτικὴ μελέτη τῆς τεχνικῆς τῶν πεντελικῶν μαρμάρων ἀποκαλύπτει πλήρη σειρὰν σταδίων πλαστικῶν καὶ κλαστικῶν παραμορφώσεων μὲ ἀποτέλεσμα τὴν τελείαν ἐνίστε καταστροφὴν τοῦ ἀρχικοῦ ἰστοῦ καὶ τὴν ἀντίστροφον ἐξέλιξιν τοῦ πετρώματος ἀπὸ ἀπόψεως κρυσταλλικότητος.

Τὸ ώραῖον λάμπον χιονόλευκον κατώτερον μάρμαρον ἐκ τοῦ πυρῆνος τοῦ Πεντελικοῦ ἀποτελεῖται κατὰ τὸ πλεῖστον ἀπὸ ἰσομεγέθεις διαυγεῖς κρυσταλλικοὺς κόκκους ($0,5 - 1$ mm). Ἐκ τούτων ἐλάχιστοι εἶναι πολύδυμοι καὶ μὲ πλατείας ταινίας. Ὁ μικρὸς ἀριθμὸς τῶν πολυδύμων δὲν ἐπιτρέπει τὴν κατασκευὴν σαφοῦς μικροτεκτικοῦ διαγράμματος.

Τὸ κατώτερον δῆμας μάρμαρον τῶν ἀνωτέρων γοτίων κλιτύων (Λατομεῖα, Σπηλιά), διατηρεῖ μὲν τὴν ἔξωτερην γενικὴν ὅψιν τοῦ πεντελικοῦ μαρμάρου, ἀλλ' ἡ ἰστολογικὴ καὶ μικροτεκτονικὴ ἔκπλιτη εἶναι διάφορος. Οἱ κόκκοι τοῦ πετρώματος εἶναι ἀνισομεγέθεις καὶ ἐπικρατοῦν μὲν οἱ μεγαλύτεροι, ἀλλὰ οὗτοι εἶναι ἥδη σχετικῶς μικρότεροι ($0,4 - 0,7$ mm) καὶ κατὰ μεγάλον ποσοστὸν πολύδυμοι μὲ στενάς ταινίας. Ἡ μικροτεκτονικὴ ἀνάλυσις ἀποκαλύπτει τάσιν προσανατολισμοῦ τῶν ἐπιπέδων δλισθήσεως (0112) καὶ τὴν διαμόρφωσιν S-τεκτονιτῶν. Ἀφ' ἐτέρου πλῆθος μικροτέρων κόκκων μὴ πολυδύμων, διακρίνεται κατὰ τόπους, εἰς τρόπον ὡστε νὰ ὑποβάλλῃ τὴν σκέψιν ὅτι, οὗτοι πρόερχονται ἐκ μερισμοῦ τῶν μεγαλυτέρων. Ἐνταῦθα δ

Εἰς τοὺς πρόποδας τοῦ Πεντελικοῦ, γοτίως τῆς Μονῆς, αἱ παραμορφώσεις εἶναι ἐντονώτεραι μέχρι σημείου ὡστε τὸ ἐκεῖ μάρμαρον (ἀνώτερον κατὰ Lepsius) νὰ παρουσιάζεται εἴτε μὲ ἔξ ὀλοκλήρου πολυδύμους τοὺς μεγαλυτέρους κρυσταλλούς ($0,4$ mm περίπου) καὶ μάλιστα μὲ λεπτοτάτος ραβδώσεις, εἴτε κατὰ τὸ πλεῖστον ἀπὸ μικρότατα κοκκία, προερχόμενα ἐκ τοῦ θρυμματισμοῦ τῶν μεγαλυτέρων. Ἐνταῦθα δ

προσανατολισμὸς εἴναι σαφής καὶ ἡ τεκτονικὴ τοῦ πετρώματος ἀποκαλύπτει ποικιλίαν τύπων τεκτονιτῶν, περὶ τῶν ὅποιων δὲν θὰ γίνη περισσότερος λόγος εἰς τὴν παρούσαν. *

Οἱ τύποι αὐτοὶ τοῦ μαρμάρου συναντῶνται εἰς ἀρκετὴν ἔκτασιν καὶ βάθος ἐπὶ τοῦ ἔξωτερικοῦ Πεντελικοῦ, καθὼς καὶ ἐπὶ τοῦ ἀπέναντι Υμηττοῦ.

Εἰς τὴν περιοχὴν αὐτὴν συναντῶνται ἐπίσης καὶ τὰ τελικὰ στάδια τῆς μυλοντιώσεως τοῦ μαρμάρου, τουτέστιν τῆς μετατροπῆς αὐτοῦ εἰς ταινιώδη ὑπερμυλονίτην μὲ ἐλάχιστα ὑπόλοιπα τῶν ἀρχικῶν κρυστάλλων. Τὸ πέτρωμα προσλαμβάνει ὅψιν ἀσβεστολίθου μὲ τελείαν σχιστότητα καὶ χρῶμα συνήθως ὑποκίτρινον. Αἱ λεπταὶ ταινίαι παρέχουν ἄνισον χρῶμα, ὁφειλομένην εἰς τὰ εὐκόλως κυκλοφορήσαντα διαλύματα ἐντὸς πετρώματος τοιαύτης συνοχῆς.

Μεγάλην συχνότητα ἔμφανίσεως παρουσιάζουν ἐπίσης ἐνταῦθα καὶ τὰ τεκτονικὰ λατυποπαγῆ. Εἰς τὰ ἐκ τούτων ἐπιφανειακῶς ἔξαλλοιούμενα, ἡ συνδετικὴ ὅλη χρωματίζεται συνήθως ἐρυθρά, ἀλλὰ εἰς πλείστας περιπτώσεις τὸ μέγεθος τῶν λατυπῶν εἴναι τόσον μικρόν, ὥστε ἡ ἀναγνώρισις τοῦ λατυποπαγοῦς μόνον ὑπὸ τὸ μικροσκόπιον εἴναι δυνατή.

Ἐπὶ τῆς ὑπάρξεως τῶν τεκτονικῶν λατυποπαγῶν ἐν Ἀττικῇ ἔχει δοθῆ ἴδιαιτέρα σημασία ἀπὸ ὡρισμένους συγγραφεῖς [8,13] ὅπως δὲ ἀνεφέραμεν ἀλλαχοῦ [10] τὰ λατυποπαγῆ ταῦτα εἴναι προγενέστερα τῆς ἀνόδου τοῦ γρανοδιορίτου εἰς τὴν Πλάκαν τοῦ Λαυρίου. Ἡ παρατήρησις ἐνταῦθα τῶν πολυαρίθμων λατυποπαγῶν τῶν προπόδων τοῦ Πεντελικοῦ, ἐπιβεβαιοῦ τὴν ἐκδοχὴν [18] ὅτι, ταῦτα ἐνέχουν μόνον τοπικὴν σημασίαν καὶ συνεπῶς ἀντιπροσωπεύουν τοπικὰ γεγονότα κατὰ τὴν πτύχωσιν.

Ἡ μεταξὺ Πεντελικοῦ καὶ Υμηττοῦ εὐρεῖα σκαφοειδῆς τεκτονικὴ κοιλάς, πλάτους περίπου 3,5 χιλιομέτρων πληροῦται ὑπὸ νεογενῶν καὶ τεταρτογενῶν ἀποθεμάτων [3,8,9,12]. Εἰς ἀμφοτέρας τὰς πλευράς αὐτῆς διακρίνονται τὰ ἀποτελέσματα ἐντονοτάτων διαταράξεων καὶ μετακινήσεων. Οὕτω εἰς τὸν Β. Υμηττόν, σὺν τοῖς ἄλλοις, ἔχει λάβει χώραν σχιστοποίησις καὶ δυναμομεταμόρφωσις τῶν βασικῶν καὶ ὑπερβασικῶν ἐκρηκτιγενῶν πετρωμάτων [1], τῶν ὅποιων ἡ ἔμφανισις συμπίπτει συνήθως ὡς ἥδη γνωστόν [17], μὲ ζώνας ἐντόνων μετακινήσεων. Τεκτονικὰ λατυποπαγῆ ὑφίστανται καὶ ἐπὶ ἀμφοτέρων τῶν κλιτύων τῆς κοιλάδος.

Εἰς τὰς πεντελικὰς κλιτύς διακρίνεται μεγίστη ἀνωμαλία ὡς πρὸς τὴν τοποθέτησιν τῶν τραπεζῶν τῶν μαρμάρων ἐντὸς τῶν σχιστολίθων καὶ ἡ διάταξις τῶν στρωμάτων οὐδόλως συμφωνεῖ, πρὸς τὴν γενικὴν διάταξιν τοῦ Lepsius. Τὰ τεκτονικὰ λατυποπαγῆ εὑρίσκονται κατὰ προτίμησιν εἰς τὰς ἐπαφὰς τῶν μαρμάρων μὲ τοὺς σχιστολίθους καὶ μάλιστα εἰς τὰ σημεῖα ἐντονωτέρας μετακινήσεως.

*Αξιοσημείωτος εἴναι, νομίζομεν, ἡ ἔμφανισις λατυποπαγοῦς ἐκ μαρμάρου εἰς τὸ

μέσον ἀκριβῶς τῆς ὡς ἄνω κοιλάδος παρὰ τὴν σιδηροδρομικὴν γραμμήν. Τὸ λατυποπαγὲς τοῦτο διαφέρει τῶν προηγουμένων ὡς ἐκ τῆς χαρακτηριστικῆς του φυσιογνωμίας καὶ τῆς σημαντικῆς ἀσφαλῶς ἐξαπλώσεως ὑπὸ τὰ νεογενῆ, ὡς συνάγεται ἐκ σειρᾶς ὑψωμάτων ἐκ τούτου, διηκούσης παραλλήλως σχεδὸν πρὸς τὸν ἀξονα τῆς κοιλάδος. Αἱ λατῦπαι αὐτοῦ συνίστανται ἐκ σακχαρώδους μαρμάρου καὶ εἶναι εὐδιάκριτοι, ἵκανον ἐνίστε μεγέθους. Εἰς τὴν θέσιν τούτου σημειοῦται εἰς τὸν χάρτην τοῦ Lepsius νεογενῆς ἀσβεστόλιθος, ἡ μακροσκοπικὴ ὅμως ὅσον καὶ ἡ μικροσκοπικὴ εἰκὼν αὐτοῦ, οὐδεμίαν ἀμφιβολίαν ἀφήνουν ὅτι πρόκειται περὶ τεκτονικοῦ λατυποπαγοῦς. Πλησίον αὐτοῦ, ὑψωμα ἐκ μαύρου ἀσβεστολίθου ὑπενθυμίζει τὸν κατώτερον Κρητιδικὸν ἀσβεστόλιθον (C_1) τοῦ πλησίον Υμηττοῦ [3,12].

Ἐντὸς τῶν λατυπῶν τῶν λατυποπαγῶν, συναντῶμεν τὰ διάφορα στάδια τῶν ὡς ἄνω ἐκτεθεισῶν πλαστικῶν καὶ μικροκλαστικῶν παραμορφώσεων τοῦ μαρμάρου. Συνεπῶς τὰ λατυποπαγῆ εἶναι μεταγενέστερα αὐτῶν.

Εἰς ὅλας ἀνεξαιρέτως τὰς περιπτώσεις δι βαθμὸς καὶ ἡ ἔντασις τῶν παραμορφώσεων ποικίλλει τὰ μέγιστα καὶ ἐπὶ σημείων ἀκόμη ἐγγύτατα ἀλλήλων κειμένων. Οὕτω εἰς τὰς θέσεις ὅπου ἐξαπλοῦται, ὡς εἴπομεν, τὸ μυλονιτιωθὲν ἀνώτερον μάρμαρον, διατηροῦνται συνεχόμενα πρὸς αὐτό, ὑπόλοιπα τοῦ ἀρχικοῦ πετρώματος ὅπερ εἶναι ὀλοκρυσταλλικὸν καὶ λευκόν, προσόμοιον ἐντελῶς πρὸς τὸ κατώτατον μάρμαρον.

Περὶ τῶν τεκτονιτῶν ἐξ ἀσβεστίου ὑπάρχει πλουσία βιβλιογραφία [4,6,7,11,15,19] καὶ δὲν θὰ ἐπεκταθῶμεν ἐπὶ τοῦ θέματος αὐτοῦ ἐνταῦθα. Θὰ προσθέσωμεν μόνον ὅτι ἀντιθέτως πρὸς τὴν πετροτεχνικὴν διάταξιν τῶν ἀρχικῶν κρυστάλλων, τὰ ἐκ τούτων μετέπειτα προερχόμενα ἐκ θρυματισμοῦ πολύτεροι μάρμαροι κονιώδη κρυσταλλίδια, οὐδένα κρυσταλλογραφικὸν προσανατολισμὸν παρουσιάζουν, παρὰ τὴν κατὰ ζώνας διάταξιν των, ἐντὸς τοῦ πετρώματος, ὅπως συνάγεται ἐκ τῶν ἀκτινογραφικῶν διαγραμμάτων [16].

Ἀναλόγου φύσεως δυναμομεταμόρφωσις καὶ ἀπομεταμόρφωσις ἔχει λάβει χώραν καὶ ἐντὸς τῶν μαρμαρυγιακῶν σχιστολίθων, μὲ ἀποτέλεσμα τὴν μετατροπὴν αὐτῶν εἰς φυλλίτας (φυλλονίτας) [11]. Οὕτω εἶναι δυνατὸν νὰ ἐξηγηθῇ ἐν μέρει ἡ σύγχυσις ὑπὸ τῶν διαφόρων συγγραφέων μεταξὺ τῶν μαρμαρυγιακῶν σχιστολίθων Καισαριανῆς (gl), σχιστολίθων Καρᾶ (C_{1a}) καὶ σχιστολίθων τῶν Αθηνῶν (C_2), εἰς τὴν περιοχὴν τοῦ Β. Υμηττοῦ [12,13]. Ἐπίσης οἱ ὑπὸ τοῦ Bücking σημειούμενοι λόφοι ἐκ κρητιδικοῦ ἀσβεστολίθου εἰς τοὺς πρόποδας τοῦ Πεντελικοῦ [3,12] πιθανὸν νὰ ἀντιστοιχοῦν πρὸς τὰ μυλονιτιωθέντα, ὡς εἴπομεν, μάρμαρα.

Αἱ ἐντὸς τῶν σχιστολίθων λεπταὶ ἐνστρώσεις ἐκ μαύρου ἡ τεφροῦ μαρμάρου, ἔμφανίζουν ἐξ ἵσου τὰς ὡς ἄνω παραμορφώσεις τῶν κυρίων μαρμάρων, τὸ δὲ χρῶμα αὐτῶν ὁφείλεται κυρίως εἰς τὴν ἀνάμιξιν μὲ συστατικὰ τῶν σχιστολίθων.

Ο ἀνατολικῶς τοῦ βορείου ἄκρου τοῦ Ὑμηττοῦ λόφος, ἀνατολικῶς τῆς ὁδοῦ Ἀθηνῶν-Λαυρίου, σημειοῦται ὡς συγκείμενος ἐκ κρητιδικοῦ ἀσβεστολίθου, τοῦ ἔκτὸς τοῦ κρυσταλλοσχιστώδους συστήματος κειμένου. Ο ἀσβεστόλιθος ὅμως αὐτός, ἐξ ὥρισμένης ζώνης, φαίνεται ὑπὸ τῷ μικροσκόπῳ ὅτι εἶναι μικροσκοπικὸν λατυποπαγὲς ἐκ μαρμάρου προσδόμοιν μὲ τὰ λατυποπαγῆ μάρμαρα τοῦ αὐχένος τοῦ λόφου Γκούρι-Κορακούτ. Εἰς τὸν ᾖδιον λόφον συναντᾶται ἐπίσης λατυποπαγὲς ἐκ δολομιτικοῦ ἀσβεστολίθου.

Παρὰ τὸ γεγονός ὅμως τῆς ἀρχικῆς μεταμορφώσεως καὶ τῆς μετέπειτα δυναμομεταμορφώσεως καὶ ἀπομεταμορφώσεως τῶν ἀττικῶν κρυσταλλοσχιστωδῶν, διετηρήθησαν κατὰ τόπους καὶ ὑπόλοιπα ἐκ τῆς ἀρχικῆς καταστάσεως. Οὕτω εἰς βαθύτερα σημεῖα τοῦ συστήματος τῶν μαρμαρυγιακῶν σχιστολίθων παρὰ τὴν Μονὴν Πεντέλης συνηντήθησαν ἐν μέσῳ τῆς ἀνακρυσταλλωθείσης καὶ μετακινηθείσης μάζης τοῦ πετρώματος, ὑπόλοιπα ἀρχικοῦ ἀσβεστολιθικοῦ ὑλικοῦ μὲ ἀπολιθώματα τρηματοφόρων εἰς κατάστασιν διατηρήσεως οὐχὶ καλήν.

Ἐν αὐτοῖς ὁ καθηγητὴς Reichel (Basel), εὐγενῶς πρόσφερθείς, διέκρινε τὸ γένος *Quinqueloculina* ἀκαθορίστου εἴδους, καθὼς καὶ ἀλλα πιθανὰ γένη τρηματοφόρων (*Rotalia* κ. ἄ.).

Ἐντεῦθεν παρέχονται ἐλπίδες καὶ δι' ἀλλα χαρακτηριστικώτερα παλαιοντολογικὰ εὑρήματα ἐντὸς τοῦ κρυσταλλοσχιστώδους τῆς Ἀττικῆς.

ΒΙΒΛΙΟΓΡΑΦΙΑ

1. ΒΟΡΕΑΔΗΣ, Γ.—Ἄι βασικαὶ καὶ ὑπερβασικαὶ ἐκκρήξεις τῶν διαπλάσεων τοῦ Ὑμηττοῦ. *Ὑπουρήν. Γεωλογικῆς Ὑπηρεσίας. Υπουργ. Συγκινείας*, 1, σελ. 23, 1920.
2. BÜCKING, H.—Über die Krystallinen Schiefer von Attika. *Zeit. d. D. Geol. Gesell.* 33, s. 118, 1881.
3. BÜCKING, H.—Über die Lagerungserhältnisse der älteren Schichten in Attika. *Sitzungsberichte d. Ak. d. Wiss. zu Berlin*, 39, 1884.
4. CAVEUX, L.—Les roches sédimentaires de France. *Roches carbonatées*. Paris 1935.
5. KIESLINGER, A.—Die Acropolis - Überschiebung in Attika. *Gbl. f. Min. usw.*, Stuttgart 1933.
6. KNOFF, B. E. and INGERSON, E.—Structural Petrology. *Mem. Geol. Soc. of America*, 6, 1938.
7. KNOFF, B. E.—Study of experimental deformed rocks. *Science*, 103, No 2665, Washington, 1946.
8. KOBER, L.—Beiträge zur Geologie von Attika. *Sitz. Ak. Wiss. Wien. Math. Nat. Kl.* Abt. I, 138, 1929 (b).
9. LEPSIUS, R.—Geologie von Attika, Berlin 1893.
10. ΜΑΡΙΝΟΣ, Γ.—Ο γρανίτης τῆς Πλάκας τῆς Λαυρεωτικῆς καὶ ἡ πέριξ αὐτοῦ μεταμόρφωσις ἐξ ἐπαφῆς. *Ἀθῆναι*, 1937.

11. ΜΑΡΙΝΟΣ, Γ.—Συμβολὴ εἰς τὴν Πετρολογίαν τοῦ Κρυσταλλοσχιστώδους ΝΑ Ἐλλάδος.
Ἡ νῆσος Ἰος, Γεωλογ. Χρονικὰ Ἑλλ. Χωρῶν, 1, 1942.
 12. ΜΗΤΣΟΠΟΥΛΟΣ, Κ.—Γεωλογία. Ἀθῆναι 1893.
 13. NEGRIS, Ph.—Roches crystallophyliennes et tectonique de la Grèce. Athènes, 1915.
 14. RENZ, C.—Die Tektonik der griechischen Gebirge. Πραγματεῖαι τῆς Ἀκαδημίας Ἀθηνῶν, τόμ. 8, ἀρ. 1, ἐν Ἀθήναις 1940.
 15. SANDER, B.—Gefügekunde der Gesteine. Wien, 1930.
 16. SANDER, B. und SACHS, G.—Zur röntgenographischen Analyse von Gesteinen,
Zeit. f. Crist., 75 (1930), S. 550.
 17. SEIDLITZ, W.—Diskordanz und Orogenese der Gebirge am Mittelmeer. Berlin, 1931,
 18. TRIKKALINOS, J.—Über die Schichtenfolge und den Bau Attikas. Stille - Fest.
Stuttgart, 1936.
 19. VOGT, J.—Der Marmor im Bezug auf seine Geologie, Struktur und seine mechanischen Eigenschaften. *Zeit. f. pr. Geologie*, 1898.
-