

Πρακτικά	4ου Συνέδριου	Μάϊος 1988
Δελτ. Ελλ. Γεωλ. Εταιρ.	Τομ. XXIII/1 Vol.	σελ. 303-320 pag.
Bull. Geol. Soc. Greece		Αθήνα 1989 Athens

## ΓΕΩΛΟΓΙΚΗ ΔΟΜΗ ΤΟΥ ΝΟΤ. ΑΙΓΑΛΕΩ ΚΑΙ ΣΥΣΧΕΤΙΣΜΟΣ ΠΡΟΣ ΤΗΝ ΑΠΕΝΑΝΤΙ ΠΕΡΙΟΧΗ ΤΗΣ ΣΑΛΑΜΙΝΑΣ

A.A. ΤΑΤΑΡΗ\*, ΧΡ. Ι. ΣΙΔΕΡΗ\*\*

### ΣΥΝΟΨΗ

Γεωλογική έρευνα στην περιοχή του Νοτ. Αιγάλεω (Βουνό Σκαραμαγκά) έδειξε ότι το βουνό δομεύτηκε κυρίως από ανθρακικά υπρετικά λεζάντα της ανωτεριαδικής πλατφόρμας της Υποκελαγονικής, καθώς και από ένα υποκείμενο των προηγουμένων πραλοστεο-ζεζανιοτογενές σύμπλαγμα, με πλήθη των ηφαιστειακών Μ. Τριαδική και των κλαστικών κατά κύριο λόγο Σημύδων, με βάση το γεγονός ότι εγκλίσουν επανεγματοκοινημένους (καλαίο-) σολεύοδιλύθους του Ανωτ. Περμίου. Το σύνολο των πετρωνίων του Αιγάλεω παρουσιάζει λοχαρή λατικού οηγήσης οφειλόμενη και σε έντονα ιικήμενα λεπτώσεις, του έγιναν πεδινάστατα κατά την παλαιοσαλική προγένεση. Με ρηγικενή επαφή, αναπτύσσονται στις ανατολικές παρυφές του Βουνού οι "αδηνικούς σχιστόδιλύθους", αντίστοιχοι της Sh<sub>1</sub> σχιστοφαμμέτοκερατολιθικής διάπλασης της Σαλαμίνας. Και εις οτις δύο περιοχές εμφανίζεται η ανωκρητιδική επέκλιση πάνω σε διάφορες λεθολογίες της διάλισης καθώς και Γε-μεταλλεύματα. Τέλος εφεράζονται διάφορες σκέψεις για την χρονική διάδοχη των φαινομένων.

### ABSTRACT

The volcanosedimentary complex, underlying the Upper Triassic shallow-water marine carbonates of the Aegaleo Mt., have been regarded as an Upper Paleozoic basement. However, resedimented blocks of Upper Permian fossiliferous limestones occur within the complex and, thus, its age is Lower-Middle Triassic. Wedge-shaped thrust sheets of the volcanoclastics, within the intensively brecciated neritic carbonates, prove that the entire triassic sequence has suffered a very strong deformation, producing imbrications, probably during Paleo-alpine orogeny. An important NE-SW fault-zone separates the above-mentioned thrust sheets of Aegaleo from the eastwards developed formation of the so-called "Schists of Athens". The latter represents the slightly metamorphosed analogue of the lower "Shaly-cherty-sand stone with ophiolites" formation (Sh<sub>1</sub>) of Salamis isl. The Upper Cretaceous transgression covers both formations in Attica and Salamis (here somewhat earlier). Serpentinized peridotites and lateritic iron-ores, within the Sh<sub>1</sub>, are also covered transgressively at the foothills of the eastern part of Aegaleo.

### 1. ΕΙΣΑΓΟΓΗ

Στόχος μας είναι, σ' αυτή την φάση, να δοθεί μια αδρή περιγραφή της γεωλογικής δομής του Νοτίου Αιγάλεω (Βουνό Σκαραμαγκά) και της Ανατολικής Σαλαμίνας, υπό το φως ορισμένων νέων στοιχείων που προέκυψαν από την εκεί έρευνα, σε συνδυασμό βέβαια και με τα υφιστάμενα στοιχεία από προηγούμενες μελέτες σ' αυτή την περιοχή. Όπως είναι γνωστό, ο Αιγαλεώς φράζει προς δυσμάς το λεκανοπέδιο της Αθήνας και γενικά θεωρείται ότι αντιστοιχεί σ' ένα μεγάλο κατακερματισμένο

A.A.TATARIS & CHR.SIDERIS - Geology of S.Aegaleo Mt. and Correlation with the opposite part of Salamis Isl.

\*Ελ.Βενιζέλου Μηχανική Βιβλιοθήκη "Θεόφραστος" - Τμήμα Γεωλογίας. Α.Π.Θ.

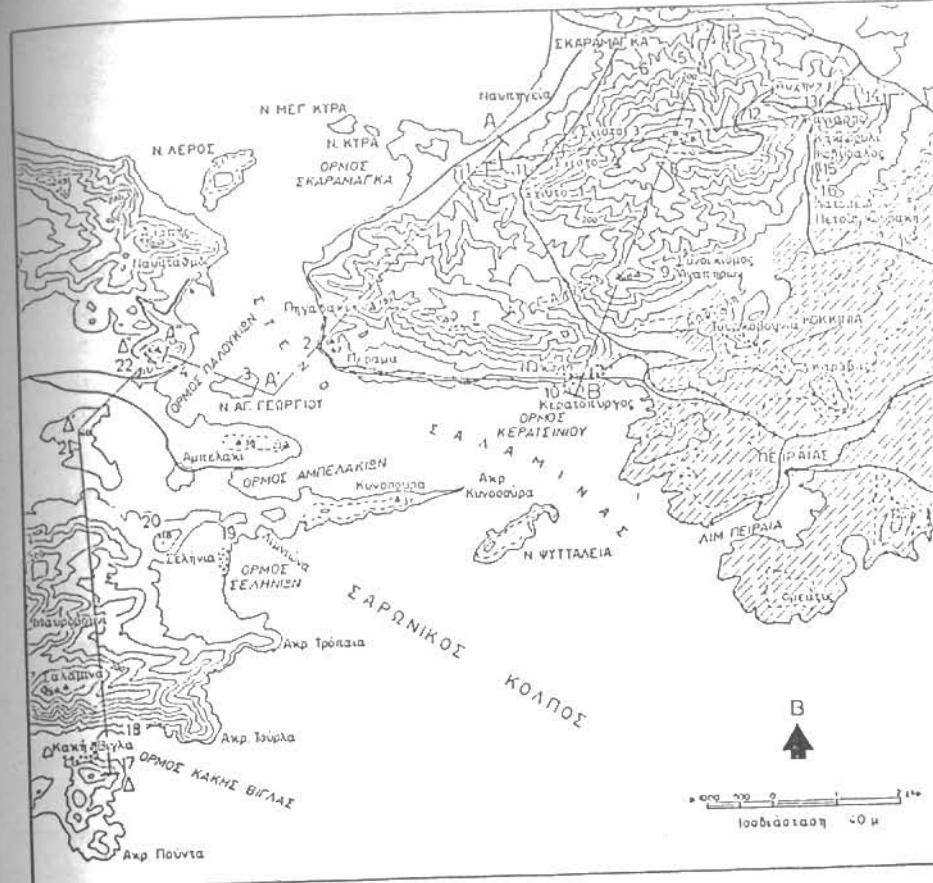
\*\*Τμήμα Γεωλογίας Παν/μίου Αθηνών, 157 84 Αθήνα.

αντέκλινο, κυρίως από μάζες νηριτικών ανθρακικών του Ανωτ.Τριαδικού, με πυρήνα ένα σχιστοφαμμιτικό-ηφαιστειακό σύστημα, που εμφανίζεται κυρίως στο δυτικό σκέλος της πτυχής, μέσα στα όρια της ναυτικής περιοχής του Σκαραμαγκά. Πρόκειται για ένα ηφαιστειο-Ιζηματογενές σύμπλεγμα, που η ανωπαλαιοζωική του ηλικία είναι καθολικά αποδεκτή στη βιβλιογραφία, με βάση απολιθώματα του Περμίου που έχουν βρεθεί σε μεμονωμένες εμφανίσεις ασβεστολίθων, οι οποίοι συμμετέχουν στο σύμπλεγμα και έχουν ερμηνευθεί ως φακοί-ενστρώσεις μέσα στα κλασικά (RENZ & TRIKALINOS, 1948, TATARHΣ, 1967a, 1972, ΠΑΡΑΣΚΕΥΑΤΗΣ & ΧΩΡΙΑΝΟΠΟΥΛΟΥ, 1977, 1978, CLEMENT, 1983). Για λόγους πάντως ιστορικούς πρέπει να μνημονευθεί και το Ανωτ.Αλεθανθρακοφόρο του ΒΟΡΕΑΔΗ(1927) με φουσουλίνες στο Σκαραμαγκά, επειδή ήταν η πρώτη αναφορά για ύπαρξη παλαιοζωικών πετρωμάτων στον Αιγαλεω.

Σχετικά με την ύπαρξη σχηματισμών του Κατωτέρω και Μέσου Τριλαδικού, μεταξύ του βεβαιωμένου Ανωτ.Τριλαδικού και του Περμίου, τα βιβλιογραφικά δεδομένα είναι αρκετά συγκεχυμένα. Έτσι, συναντά κανείς κάποιες αναφορές για βερφένια τύπου Μπελέτσι Πάρνηθας (RENZ & ΤΡΙΚΚΑΛΙΝΟΣ,1948) ή ακόμη για ηφαίστιτες του Λαδινίου (CLEMENT,1983), που κατ'άλλους δύναται είναι ανωπαλαιοζωικοί (ΤΑΤΑΡΗΣ,1967a, 1972, ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ,1981), όπως και άλλες που εμφηνεύουν την απουσία τους, είτε με την παραδοχή της κλασικής τριλαδικής επικλυασιγενούς ασυμφωνίας (ΒΟΡΕΑΔΗΣ,1927, ΠΑΡΑΣΚΕΥΑΙΔΗΣ & ΧΩΡΙΑΝΟΠΟΥΛΟΥ,1977,1978), είτε μέσα από φαινόμενα ολισθησης και διαφορικής κίνησης εξατίας δυσαρμονικής πτύχωσης (ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ,1981).

Στο ανατολικό τμήμα του Αιγαίου (Κορυδαλλός) η κατάσταση διαφοροποιείται, καθώς, με ρηξιγενή επαφή, ως προς τα περιμοτριαδικά, απαντούν εμφανίσεις οφιολίθων και ιζήματα της ανωκρητιδικής επίκλισης. Η ποικιλία των λιθολογιών και ο έντονος τεκτονισμός που έχουν υποστεί, σε συνδυασμό και με το διε στο σύνολο αυτό εμπλέκεται και η πολύπλοκη αλλόχθονη ενότητα του λεκανοπεδίου της Αθήνας, δηλαδή οι λεγόμενοι "αθηναϊκοί σχιστόλιθοι", συνθέτουν ένα πρόβλημα δομής (που επιπλέον αποκρύπτεται και από την πυκνή δόμηση και γενικώτερα την ανθρώπινη παρέμβαση), για το οποίο υπάρχουν πολλές αντιτιθέμενες απόψεις, με κύρια αιχμή το αν οι "αθηναϊκοί σχιστόλιθοι" θα πρέπει να αντιστοιχιστούν με τον Φλύση (Ανωκρητιδικό; - ή καν); Ηώαντον) της Ανατ.Ελλάδας (ΜΑΡΙΝΟΣ & συν., 1971, 1974, ΠΑΡΑΣΚΕΥΑΙΔΗΣ & ΧΩΡΙΑΝΟΠΟΥΛΟΥ, 1977, 1978, ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ, 1981) ή με την ελαφρά μεταμορφωμένη Sh<sub>1</sub> σχιστοφαμμιτοκερατολιθική διάπλαση με οφιολίθους, ηλικίας δογγερίου ή και ακόμη νεώτερης (ΤΑΤΑΡΗΣ 1967, 1972). Η δεύτερη αυτή άποψη αναφέρεται ως επικρατέστερη και από τους ΜΟΥΝΤΡΑΚΗ (1985, σελ. 137) και ΠΑΠΑΝΙΚΟΛΑΟΥ (1986, σελ. 162).

Τέλος οι ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ (1982), που έκαναν και τη γεωλογική χαρτογράφηση του Αιγαίου σε κλίμακα 1/50.000 (φύλλα "Αθήνας-Πειραιεύς" ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ & συν., 1982 & "Αθήνας-Ελευσίς" ΔΟΥΝΑΣ, 1986), σημείωσαν την παρουσία, στον ευρύτερο χώρο του Αιγαίου, μιας λεπτικών αυτόχθονης σειράς (από γεοπαλαιοζωικούς



**Euk. 1.** Τοπογραφικό διάγραμμα της περιοχής μελέτης. Σημειώνονται τα σημεία υδατέρου ενδιαφέροντος (με την αρίθμηση του κελυφούς) καθώς και οι θέσεις των σχηματικών γεωλογικών τομών της Euk. 2.

σχιστοφαμάτες, μεσοανωτριαδικούς ασβεστολίθους, ανωκρητιδικούς ασβεστολίθους και φλύσχη-αθηναϊκούς σχιστολίθους) και μιας αλλόχθονης από σερπεντίνες με Fe-μετάλλευμα και ανωκρητιδικούς ασβεστολίθους.

## 2. ΠΕΡΙΓΡΑΦΗ ΘΕΣΕΩΝ ΕΡΕΥ

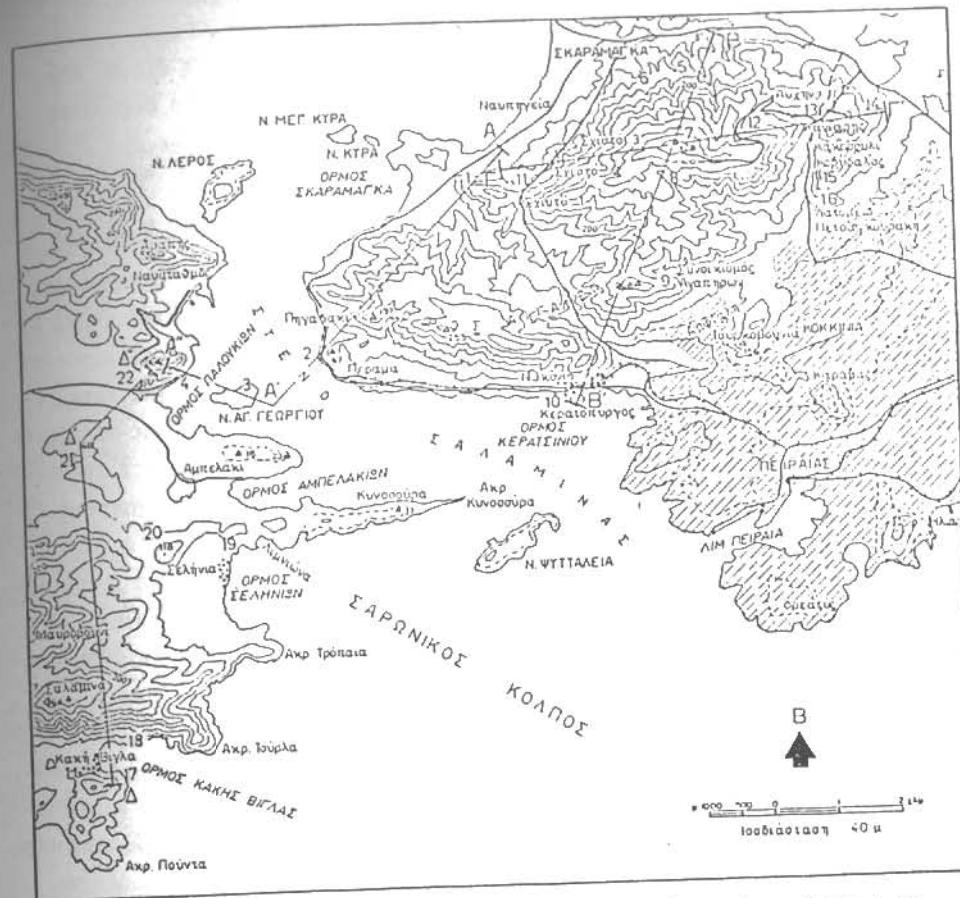
Στον τοπογραφικό χάρτη της Εικ.1 φαίνεται η περιοχή που μελετήθηκε. Πάνω αυτὸν αριθμούνται θέσεις με στοιχεία που αξιολογούνται ως ιδιαίτερης σημασίας για την καλύτερη κατανόηση της δομής καλ οι σχετικές περιγραφές γίνονται στην συνέχεια. Ακόμη στο χάρτη σημειώνεται η θέση ορισμένων αντιπροσωπευτικών γεωλογικών τομών, στις οποίες απεικονίζονται σχηματικά οι επιμέρους δομές, μέβάση τα στοιχεία και τις παρατηρήσεις από τις διάφορες θέσεις έρευνας που εντάσσονται σε καθεμία απ' αυτές. Πιο συγκεκριμένα πρόκειται για 4 τομείς (Α,Β,Γ,Δ).

αντίκλινο, κυρίως από μάζες νηριτικών ανθρακικών του Ανωτ.Τριαδικού, με πυρήνα ένα σχιστοφαμιτικό-ηφαιστειακό σύστημα, που εμφανίζεται κυρίως στο δυτικό σκέλος της πτυχής, μέσα στα όρια της ναυτικής περιοχής του Σκαραμαγκά. Πρόκειται για ένα ηφαιστειο-ιζηματογενές σύμπλεγμα, που η ανωπαλαιοζωική του ηλικία είναι καθολικά αποδεκτή στη βιβλιογραφία, με βάση απολιθώματα του Περμίου που έχουν βρεθεί σε μεμονωμένες εμφανίσεις ασβεστολίθων, οι οποίοι συμμετέχουν στο σύμπλεγμα και έχουν ερμηνευθεί ως φακοί-ενστρώσεις μέσα στα κλασικά (RENZ & TRIKALINOS,1948, ΤΑΤΑΡΗΣ,1967a, 1972, ΠΑΡΑΣΚΕΥΑΙΔΗΣ & ΧΩΡΙΑΝΟΠΟΥΛΟΥ,1977,1978,CLEMENT,1983). Για λόγους πάντως ιστορικούς πρέπει να μνημονευθεί και το Ανωτ.Αλθανθρακοφόρο του ΒΟΡΕΑΔΗ(1927) με φουσουλίνες στο Σκαραμαγκά, επειδή ήταν η πρώτη αναφορά για ύπαρξη παλαιοζωικών πετρωμάτων στον Αιγάλεω.

Σχετικά με την ύπαρξη σχηματισμών του Κατωτέρω και Μέσου Τριαδικού, μεταξύ του βεβαιωμένου Ανωτ.Τριαδικού και του Περμίου, τα βιβλιογραφικά δεδομένα είναι αρκετά συγκεχυμένα. Έτσι, συναντά κανείς κάποιες αναφορές για βερφέντια τύπου Μπελέτσι Πάρνηθας (RENZ & TRIKALINOS,1948) ή ακόμη για ηφαιστίτες του Λαδινίου (CLEMENT,1983), που κατ'άλλους όμως είναι ανωπαλαιοζωικοί (ΤΑΤΑΡΗΣ,1967a, 1972, ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ,1981), όπως και άλλες που ερμηνεύουν την απουσία τους, είτε με την παραδοχή της κλασικής τριαδικής επικλυσιγενούς ασυμφωνίας (ΒΟΡΕΑΔΗΣ,1927, ΠΑΡΑΣΚΕΥΑΙΔΗΣ & ΧΩΡΙΑΝΟΠΟΥΛΟΥ,1977,1978), είτε μέσα από φαινόμενα ολισθησης και διαφορικής κίνησης εξαιτίας δυσαρμονικής πτύχωσης (ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ,1981).

Στο ανατολικό τμήμα του Αιγάλεω (Κορυδαλλός) η κατάσταση διαφοροποιείται, καθώς, με ρηξιγενή επαφή,ως προς τα περιμοτριαδικά, απαντούν εμφανίσεις οφιολίθων και ιζήματα της ανωκρητιδικής επίκλυσης. Η ποικιλία των λιθολογιών και ο έντονος τεκτονισμός που έχουν υποστεί, σε συνδυασμό και με το ότι στο σύνολο αυτό εμπλέκεται και η πολύπλοκη αλλόχθονη ενότητα του λεκανοπεδίου της Αθήνας,δηλαδή οι λεγόμενοι "αθηναϊκοί σχιστόλιθοι",συνθέτουν ένα πρόβλημα δομής (που επιπλέον αποκρύπτεται και από την πυκνή δόμηση και γενικώτερα την ανθρώπινη παρέμβαση), για το οποίο υπάρχουν πολλές αντιτιθέμενες απόψεις, με κύρια αιχμή το αν οι "αθηναϊκοί σχιστόλιθοι" θα πρέπει να αντιστοιχιστούν με τον Φλύσχη (Ανωκρητιδικό-? Ηώκαινο) της Ανατ.Ελλάδας (ΜΑΡΙΝΟΣ & συν.,1971,1974, ΠΑΡΑΣΚΕΥΑΙΔΗΣ & ΧΩΡΙΑΝΟΠΟΥΛΟΥ,1977,1978, ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ,1981) ή με την ελαφρά μεταμορφωμένη Sh<sub>1</sub> σχιστοφαμιτοκερατολιθική διάπλαση με οφιολίθους, ήλικιας δαγγερίου ή και ακόμη νεώτερης (ΤΑΤΑΡΗΣ 1967,1972). Η δεύτερη αυτή άποψη αναφέρεται ως επικρατέστερη και από τους ΜΟΥΝΤΡΑΚΗ (1985, σελ.137) και ΠΑΠΑΝΙΚΟΛΑΟΥ (1986,σελ.162).

Τέλος οι ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ (1982),που έκαναν και τη γεωλογική χαρτογράφηση του Αιγάλεω σε κλίμακα 1/50,000 (φύλλα "Αθήνα-Πειραιεύς" ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ & συν.,1982 & "Αθήνα-Ελευσίς" ΔΟΥΝΑΣ,1986),σημείωσαν την παρουσία, στον ευρύτερο χώρο του Αιγάλεω,μιας λεπτωμένης αυτόχθονης σειράς (από νεοπαλαιοζωικούς



Εικ. 1. Τοπογραφικό διάγραμμα της περιοχής μελέτης. Σημειώνονται τα σημεία ιδιαίτερου ενδιαφέροντος (με την αρίθμηση του κελυένου), καθώς και οι θέσεις των σχηματικών γεωλογικών τομών της Εικ.2.

σχιστοφαμίτες, μεσοανωτριαδικούς ασβεστολίθους, ανωκρητιδικούς ασβεστολίθους και φλύσχη-αθηναϊκούς σχιστολίθους) και μιας αλλόχθονης από σερπεντίνες με Fe-μετάλλευμα και ανωκρητιδικούς ασβεστολίθους.

## 2. ΠΕΡΙΓΡΑΦΗ ΘΕΣΕΩΝ ΕΡΕΥΝΑΣ

Στον τοπογραφικό χάρτη της Εικ.1 φαίνεται η περιοχή που μελετήθηκε. Πάνω σ' αυτόν αριθμούνται θέσεις με στοιχεία που αξιολογούνται ως ιδιαίτερης σημασίας για την καλύτερη κατανόηση της δομής και οι σχετικές περιγραφές γίνονται στην συνέχεια. Ακόμη στο χάρτη σημειώνεται η θέση ορισμένων αντιπροσωπευτικών γεωλογικών τομών, στις οποίες απεικονίζονται σχηματικά οι επιμέρους δομές, με βάση τα στοιχεία και τις παρατηρήσεις από τις διάφορες θέσεις έρευνας που εντάσσονται σε καθεμία απ' αυτές. Πιο συγκεκριμένα πρόκειται για 4 τομείς (Α.Β.Γ,

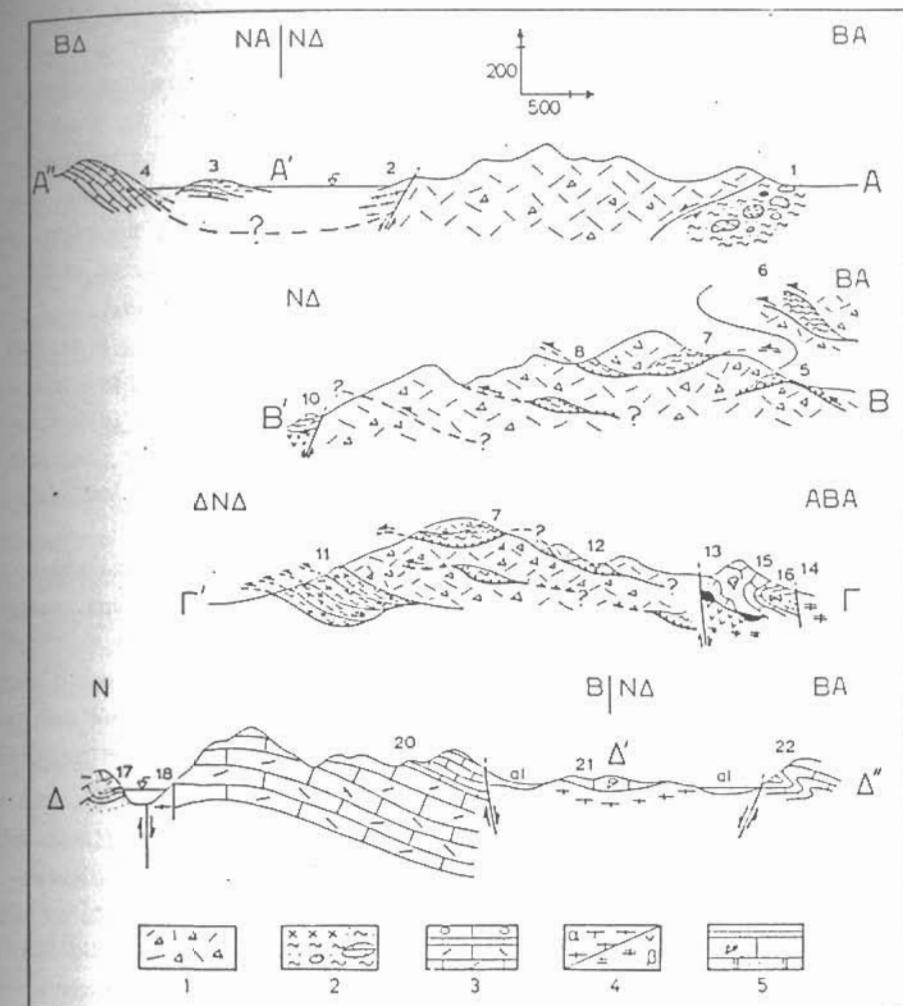
Δ), δύο από τις οποίες (Α και Β) είναι περίπου κατά τονεπιμήκη άξονα του βουνού, μία (Γ) εγκάραστα προς αυτόν και τέλος η (Δ) έχει μια μέση διεύθυνση περίπου παράλληλη προς την ανατολική ακτογραμμή της Σαλαμίνας (Εικ.2).

### (I) Τομή AA'Α"

Θέση 1 (Κέντρο Παλάσκα) : Πρόκειται για μιά θέση εμφάνισης του κατά την βιβλιογραφία ανωπαλαιοζωικού σχιστοφαμιτικού συστήματος, με απολιθωματοφόρους ασβεστολίθους του Περμίου υπό την μορφή φακών-ενστρώσεων στα κλαστικά (RENZ & ΤΡΙΚΚΑΛΙΝΟΣ, 1948, CLEMENT, 1983). Ειδικότερα ο CLEMENT (1983), στη συγκεκριμένη θέση, περιέγραψε και απεικόνισε σε τομή (σελ.80) έντονα πτυχωμένη και κατακερματισμένη εμφάνιση σχιστολίθων, με ασβεστολιθικές ενστρώσεις πλούσιες σε απολιθώματα του Ανωτάτου Περμίου. Από τη δική μας πλευρά παρατηρήσαμε, αντί της εικόνας αυτής, μια άλλη τελείως διαφορετική, με τα εξής γενικά χαρακτηριστικά : Μέσα σ'ένα σχετικά χαλαρό αργιλοφαμιτικό περιβάλλον εγκλείονται τε μάχη πολική λιαστάσιες ενώ, λιγότερο για τη φάση, που φαίνονται είτε σε ωραίες τομές που δημιουργήθηκαν κατά τη διάνοιξη δρόμου μέσα στη ναυτική περιοχή, είτε αποκαλύπτονται σε περιοχές όπου αποκομισθηκαν από τη διάβρωση τα κλαστικά ιζήματα που τα περιβάλλανε.

Πιό συγκεκριμένα, στο χώρο της τομής εντοπίστηκαν :

- Σχετικά όγκωδες τέμαχος, αλιά και άλλα μικρότερα τριγύρω, από ένα ανοιχτότεφρο συμπαγή ασβεστόλιθο. Παρά την ανακρυστάλλωση, πιστοποιήθηκαν τα παρακάτω απολιθώματα : *Hemigordius* sp., *Climacammina* sp., *Globivalvulina* sp., *Agathammina pusilla* GEINTZ, καθώς και *Dasycladaceae*, γαστερόποδα, θραύσματα εχινοδέρμων και στρακώνη. Συνεπώς η ήλικια του ασβεστολίθου συνάγεται ως ανωπερμική.
- Τέμαχος αποτελούμενο από μαύρο παχυπλακώδη ασβεστόλιθο, σε εναλλαγές με ερυθρίζοντα αργιλικά. Μικροσκοπική εξέταση έδειξε ότι περιέχει τρηματοφόρα μη προσδιορίσιμα, που πάντως η γενικότερη εμφάνιση τους παραπέμπει στο Ανωτ. Παλαιοζωικό.
- Τεμάχη αφαιρεσιδούς έως ελλειψοειδούς μορφής από ένα πολύ συνεκτικό και σκληρό πέτρωμα καστανού-σκοτεινοκάστανου χρώματος. Σε τομή παρουσιάζει μια ιδιόμορφη εικόνα από σκοτεινόχρωμες σφρηγειδούς μορφής περιοχές, συχνά παράλληλες μεταξύ τους, και άλλες ανοιχτόχρωμες. Η σκληρότητα του σκοτεινόχρωμου υλικού ελέγχεται ως πολύ μεγαλύτερη εκείνης του ανοιχτόχρωμου (χαράζει και το γυαλί) και επιπλέον δεν προσβάλλεται από αραιό υδροχλωρικό οξύ, σε αντίθεση με το δεύτερο που αναβράζει ζωηρά. Μικροσκοπική εξέταση δειγμάτων έδειξε ότι το καστανό χρώμα οφείλεται σε λειμονίτη προερχόμενο από σιδηροπυρίτη, κι ακύρη ότι το πέτρωμα αυτό συνίσταται από μια ανάμειζη ραδιολαριτικής ιλύος (σκληρό σκοτεινόχρωμο υλικό) και ασβεστιτικής ιλύος που έδωσε ένα μικροσπαρίτη (μαλακό ανοιχτόχρωμο υλικό). Διακρίνονται "φαντάσματα" των ραδιολαρίων. Δεν πρόκειται περί πυριτίων μιας και δεν παρουσιάζονται πουθενά φλεβίδια χαλαζία που να υποσηλουν κυ-



Εικ. 2. Σχηματικές γεωλογικές τομές στην περιοχή που μελετήθηκε. Οι αριθμοί αντιστοιχούν στις θέσεις ενδιαφέροντος που περιλαμβάνονται σε καθεμιά απ' αυτές: 1: Ανωτριαδική ανθρακική πλατφόρμα Αιγάλεω. 2: Ηφαιστειούζηματογενής ακολουθία Αιγάλεω. 3: Τριαδικούραστική ανθρακική πλατφόρμα Σαλαμίνας. 4: Σχιστο-φαμιτο-κερατολιθική οιάπλαση Σαλαμίνας (α) και σύμπλεγμα αθηναϊκών σχιστολιθών. (β) 5: Ιζήματα της ανωκρητιδικής επέκλιψης.

κλοφορία διαλυμάτων  $SiO_2$ . Αντίθετα παρατηρούνται φλεβίδια ασβεστίτου που τέμνουν τόσο την σπαρτική όσο και την ραδιολαριτική μάζα.

- Τεμάχη από σκοτεινότεφρο ασβεστόλιθο, με αρκετά σαφή στρώση, που διελαύνεται από πλήθος φλεβίδων ασβεστίτη λόγω τεκτονικής καταπόνησης. Μικροσκοπική εξέταση δειγμάτων έδειξε ένα ω-σπαρίτη χωρίς κλαστικά υλικά και με άφθονα απολιθώματα : *Globivalvulina vonderschmidti* REICHEL, *Globivalvulina graeca* REICHEL,

Baicalina pulchra REITLINGER, Dasycladaceae (? Mizzia), γαστερόποδα, οστρακώδη. Ηλικία : Ανώτ. Πέρμιο.

(v) Τεμάχη από λεπτόκοκκο συμπαγή ψαμμίτη που διαφορίζεται σαφώς από το πλαστικότερο αργιλοφαμμιτικό περιβάλλον του. Έφτασε "έτοιμος", δηλ. ως ψαμμίτης, στο χώρο ιζηματογένεσης. Ορυκτολογικά στοιχεία : Χαλαζίας πολύς σε γωνιώδη κοκκίνια (δεν κύλησε πολύ), με κυματοειδή κατάσβεση (τεκτονική καταπόνηση στο χώρο σχηματισμού του). Πλαγιόκλαστα λιγότερα, μοσχοβίτης και βιοτίτης συχνοί, επίσης χλωρίτης. Λειμονιτης σε φευδομορφώσεις κατά σιδηροπυρίτη και διάχυτος στην όλη μάζα, που αποτελείται από μικροτέρους κρυστάλλους των ιδίων ορυκτών.

Σε άλλο τέμαχος ψαμμίτη ίδιου με τον προηγούμενο παρατηρήθηκαν μέσα στον χαλαζία βελονίδια ακτινολίθου. Το γεγονός αυτό ενισχύει την άποψη περί τροφοδοσίας από μεταμορφωμένο πέτρωμα, σε συνδυασμό με την προϊστορία του (κυμ ατοειδής κατάσβεση). Ο "έτοιμος" ψαμμίτης (ξενόλιθος) δεν "υπέφερε" μέσα στο πλαστικότερο αργιλοφαμμιτικό περιβάλλον όπου και έπεσε, καθώς αυτό "έρρεε" λούζοντάς τον.

(vi) Μικρά τεμάχη, μεγέθους γροθιάς, που περιβάλλονται από αργιλικά υλικά ελαιοκαστάνου χρώματος, με λιπαρή αφή και λάμψη. Εσωτερικά υλικό μαύρο, σκληρό (χαράζει το γυαλί). Μικροσκοπικώς : Φυλλώδες ορυκτό σ' όλη τη μάζα, πιθανότατα χλωρίτης. Κύρια μάζα με ασθενή αντίδραση σε διασταυρωμένα πρίσματα. Διαφαίνονται δακτύλιοι από κρυσταλλίδια χαλαζία. Η εντύπωση είναι ότι πρόκειται για ραδιολίτρια, κάτι που το υποστηρίζει και η τάση ανακρυστάλλωσης στο εσωτερικό των δακτύλιων. Πρόκειται για έναν μαύρο ίασπη, λυδίτη.

Στη συγκεκριμένη θέση των ξενόλιθων τα πετρώματα που τους περιβάλλουν είναι αργιλικά, ενώ συμμετέχουν και ψαμμίτες μεταξύ των οποίων μέλη μεσόκοκκα-αδρόκοκκα, πλουσιότερα σε αστρίους (αρκόζες), Δείγμα από αυτούς έδειξε τα εξής: 'Αστριοι (πλαγιόκλαστα) άφθονοι, πιθανή συμμετοχή και Κ-ούχων. Εξαλλοιώνονται. Χαλαζίας πολύς. Μαρμαρυγίες (μοσχοβίτης, βιοτίτης). Η εξαλλοιώση των αστρίων συνεπάγεται σχετική χαλαρότητα του πετρώματος.

Συμπερασματικά, όπως προκύπτει από το σχήμα, καθώς και την ανάμειξη φάσεων και λιθολογιών αυτών των τεμαχών, που κολυμπούν μέσα στο αργιλοφαμμιτικό σύστημα, δεν έχουν καμία σχέση με φακούς-ενστρώσεις, αλλά είναι τυπικοί παλαιο-ολισθόλιθοι σε "ορίζοντα" ολισθοστρωματικού χαρακτήρα, μερικά μέτρα κάτω από την τεκτονισμένη βάση της ανωτριαδικής νηριτικής ανθρακικής πλατφόρμας. Το γεγονός ότι τεμάχη του Ανωτ. Περμίου εμφανίζονται επανιζηματοποιημένα οδηγεί στο συμπέρασμα ότι η ηλικία του σχηματισμού των αργιλοφαμμιτών εντοπίζεται κυρίως στο Σκύθιο, χωρίς να αποκλείεται βέβαια η οροφή του να βρίσκεται και ψηλότερα, μέσα στο Ανισιό.

Ο\_έσ\_η\_2\_ (Προβλήτα διαπεραίωσης προς Ναύσταθμο) : Η ιδιαίτερη σημασία της θέσης έγκειται στο ότι αποτελεί το μοναδικό σημείο της περιοχής Σκαραμαγκά-

Αιγάλεω, όπου επανεμφανίζεται η σχιστοφαμμιτοκερατολιθική διάπλαση της Σαλαμίνας (ΤΑΤΑΡΗΣ, 1967, 1972). Πρόκειται για τα διασωζόμενα, σαν επίχρισμα πάνω στο κάτοπτρο ενός ρήγματος με διεύθυνση Β20° και ισχυρή δυτική κλίση, υπολείμματα από διάφορα υλικά της διάπλασης (διαβασικά-σπιλιτικά πετρώματα, ερυθρούς σχιστολιθίους, ερυθρούς και πράσινους ραδιολαρίτη). Εξέταση δείγματος ραδιολαρίτη έδειξε ότι τα ραδιολάρια είναι ανακρυσταλλωμένα και κολυμπούν στην ερυθρίζουσα κυρία μάζα που έχει πλήθος λεπτοπρισματιδίων που δεν προσδιορίζονται. Τοπικά συγκεντρώσεις ασβεστίτη. Πλήθος φλεβιδίων δευτερογενούς χαλαζίας. Στην κύρια μάζα παρατηρήθηκε κόκκος διαστάσεων 0,2 mm X 0,12 mm που παρουσιάζει "στρώση" των ορυκτών που τον αποτελούν (τροφοδοσία κλαστικών).

Θ\_έσ\_η\_3\_ (Νησίδα Αγ. Γεώργιος) : 'Οπως είναι γνωστό, πάνω από τους παλαιοτεκτονισμένους τριαδικούς ουρασικούς σχηματισμούς των Εσωτερικών Ελληνίδων αναπτύσσονται τα ιζήματα του Ανωτ. Κρητιδικού-Ηωκαίνου, με γενική ηλικία της επίκλισης το Κενομάνιο. Το ενδιαφέρον στοιχείο της συγκεκριμένης θέσης είναι ότι εδώ πρωτοπεριγράφηκαν βαθύτεροι ορίζοντες της επικλισιγενούς ακολουθίας, σαφώς μέσα στο Κατώτερο Κρητιδικό (Ουργκο-'Απτιο, FRECH & RENZ, 1911). Αργότερα ο ΒΟΡΕΑΔΗΣ (1927) έδωσε ευρύτερες διαστάσεις στο φαινόμενο με την ανακάλυψη παρόμοιων σχηματισμών του ανώτερου τμήματος του Κατώτ. Κρητιδικού (με Toucasia carinata και Harpagodes) στη Σαλαμίνα και κυρίως στη νησίδα Λέρος του Ναυστάθμου όπου οι ΤΑΤΑΡΗΣ & συν. (1980) πιστοποίησαν μια σειρά από το 'Αλβιο (τουλάχιστον) μέχρι το Κενομάνιο κτλ. Ειδικότερα τώρα στον Αγ. Γεώργιο οι ΤΑΤΑΡΗΣ & ΧΡΙΣΤΟΔΟΥΛΟΥ (1956/1958) περιγράφανε μια ακολουθία Κατώτ. Κρητιδικό-Κενομάνιο-Τουρώνιο, που καλύπτεται κατά σημαντικό μέρος από πλειοκανικά ιζήματα.

Θ\_έσ\_η\_4\_ (Φυλάκιο Ναυστάθμου) : Κανονική μετάβαση από ωλιθικούς ασβεστολίθους προς την σχιστοφαμμιτοκερατολιθική διάπλαση ( $Sh_1$ ). Οι ασβεστόλιθοι είναι πολύ απολιθωματοφόροι και περιέχουν (βλ. και ΤΑΤΑΡΗΣ, 1967) αμμωνίτες, βελεμνίτες, Lagenidae (μεταξύ τους Lenticulina sp.), filaments, Protoglobigerina, ραδιολίτρια, Globochaete κτλ. Η ηλικία τους είναι Δογύεριο κατά ΧΡΙΣΤΟΔΟΥΛΟΥ, Καλλόβιο-Οξφόρδιο κατά BIZON. Η ισχυρή προς ΑΝΑ κλίση των στρωμάτων δίνει, προς στιγμήν, την εντύπωση κατοπτρικής επιφανείας ρήγματος (βλ. και γεωλ. χάρτη 1/50.000 "Αθήνα-Πειραιαίς"), από την λεπτομερέστερη όμως εξέταση προκύπτει η πραγματική γεωμετρία των σιβεστολιθικών στρωμάτων και πιστοποιούνται οι πρώτες "αφίξεις" των υλικών της διάπλασης καθώς παρενστρώνονται στους κορυφαίους ασβεστολιθικούς πάγκους. Πρέπει να επισημανθεί η γρήγορη βάθυνση του χώρου ιζηματογένεσης (από πολύ ρηχό με ωλίθους σε πελαγικό, με βολβούς και κονδύλους μαγγανιομεταλλεύματος στη βάση της διάπλασης), γεγονός που μπορεί να ερμηνευθεί με ταφρογένεση και συνιζηματογενή ρηγματογόνο τεκτονισμό.

## (II) Τομή ΒΒ'

**Θέση\_5** (Βόρειες πλαγιές Αιγάλεω, πάνω από την Ιερά Οδό) : Παρατηρούνται ωραίες εικόνες της τεκτονικής καταπόνησης των ανθρακικών μαζών, οφειλόμενης σε πλήθος ρηγμάτων, σε φαινόμενα ενδοστρωματικών ολισθήσεων, καθώς και σε εφαπτομενικές εσωτερικές κλινήσεις (λέπη). Όλα αυτά μαζί, σε διαφορετικές βέβαια χρονικές περιόδους, κατέτειναν στον καταθρυμματισμό των ανθρακικών σε τέτοιο βαθμό ώστε να μεταβληθεί σ'ένα λατυποπαγές κατά το μεγαλύτερο μέρος της μάζας τους, που έρχεται να γεμίσει τους χώρους γύρω από ογκολίθους σχετικά υγιούς πετρώματος. Το φαινόμενο της λεπίωσης σ'αυτά τα πετρώματα, που ήδη έχει επισημανθεί και από άλλους ερευνητές τόσο στον Αιγάλεω (ΤΑΤΑΡΗΣ & συν., 1969, ΔΟΥΝΑΣ & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ, 1981), όσο και στον ευρύτερο χώρο (ΔΟΥΝΑΣ, 1971, ΚΑΤΣΙΚΑΤΣΟΣ & συν., 1986), προκάλεσε την εμφάνιση ακόμη και σχηματισμών εκ των υποκειμένων της ανωτριαδικής ανθρακικής πλατφόρμας, δηλαδή σχιστοψαμμιτικών ιζημάτων με τα ηφαιστειακά τους. Έτσι, παρατηρούνται κατά θέσεις έντονα παραμορφωμένες εμφανίσεις από σχιστοψαμμίτες, τεκτονικά σφηνωμένες ανάμεσα στα νηριτικά ανθρακικά. Ακόμη εμφανίζονται σε ορισμένες θέσεις και υπολείμματα από νεογενή, μαργαΐκά κυρίως, ιζημάτα.

**Θέση\_6** (Πάνω από το 'Ιδρυμα Αποκαταστάσεως Αναπήρων Σκαραμαγκά) : Από παλαιότερα ο ΤΑΤΑΡΗΣ (1967a, 1972) είχε αναφέρει την παρουσία απολελυμένων τεμαχίων από ηφαιστειακά και από κυανομέλανες ασβεστολίθους περμικής ηλικίας (κατά προσδιορισμούς Reichel), μέσα στην ρεματιά που υπάρχει εκεί. Κατά την έρευνά μας στην περιοχή αυτή, εντοπίστηκε η πηγή του υλικού αυτού με την μορφή εμφάνισης σκοτεινότεφρου ασβεστολίθου σε τεκτονική σχέση ως προς τα τριαδικά ανθρακικά που τον περιβάλλουν. Μικροσκοπική εξέταση δειγμάτων έδειξε ένα ανακρυσταλλωμένο ασβεστόλιθο με *Globigyalvulina* sp, *Hemigordius* sp, *Rohuloides* sp, *Pachyphloia* sp, *Climacammina* sp, *Reichelina* cf. MEDIA ERK, *Colaniella parva* (COLANI), *Vermiporella nironica* ENDO, θραύσματα από εχινόδερμα, οστρακώδη. Ηλικία: Ανωτ.Πέρμιο.

**Θέση\_7** (Περιφερειακή της κορυφής 468 δασική οδός) : Κατά το μεγαλύτερο τμήμα της η δασική οδός, που αρχίζοντας από τη θέση 12 (βλ. τοπ. διάγραμμα της Εικ.1) περιτρέχει την υψηλότερη περιοχή του βουνού επί της αυτής περίου ισούψφους, μας δίνει εικόνες του κορυφαίου λέπους, που συνίσταται από αργιλοψαμμιτικά ιζημάτα, με τους ηφαιστειακές τους, και το ανθρακικό τους επικάλυμμα. Πρόκειται για την μεγαλύτερη εμφάνιση των σχηματισμών αυτών του βαθύτερου Τριαδικού, που η τεκτονική τους επαφή με τα υποκείμενα ανθρακικά του Ανωτ.Τριαδικού ακολουθεί περίου την ισούψή των 360 μ.

**Θέση\_8** (Νοτίως της κορυφής 468) : Επανεμφανίζονται οι υποκείμενοι της ανθρακικής ακολουθίας σχηματισμοί, που μάλιστα δίνουν κατά θέσεις φαινόμενα μικροεπιώσεων με τα ανθρακικά της βάσης της πλατφόρμας, οφειλόμενα σε διαφορετικές κλινήσεις και ολισθήσεις.

Ψηφιακή Βιβλιοθήκη "Θεόφραστος" - Τμήμα Γεωλογίας Α.Π.Θ.

**Θέση\_9** (Συνοικισμός Αναπήρων) : Εμφάνιση λειμωνίτου πάνω σε σερπεντινιωμένο περιδοτίτη, με τεκτονικό σχισμό και καταθρυμματισμένο εξαλτίας και της μεγάλης ρηξιγνενούς ζώνης, διευθύνσεως ΒΑ-ΝΔ, που διέρχεται από κεί. Οι σχηματισμοί αυτού καλύπτονται από μαύρους πλακώδεις έως λεπτοστρωματώδεις ασβεστολίθους με μαργαΐκά υλικά, στους οποίους βρέθηκαν απολιθώματα Κενομανίου-Τουρωνίου (*Miliolidae*, *Textularidae*, *Nezzazata* sp, *Chrysalidina* k.a.) (βλ. και ΤΑΤΑΡΗΣ, 1967a). Το μεγάλο ρήγμα που προαναφέρθηκε, ακολουθεί τις ανατολικές παρυφές του βουνού και οριοθετεί τους τριαδικούς σχηματισμούς του Αιγάλεω (προς τα δυτικά από τους σχηματισμούς του Κρητιδικού με το υπόβαθρό τους (προς το λεκανοπέδιο)).

**Θέση\_10** (Κερατόπυργος) : Ο λοφίσκος του Κερατόπυργου αποτελείται από ανωκρητιδικά ανθρακικά ιζήματα (ΒΟΡΕΑΔΗΣ, 1929, ΤΑΤΑΡΗΣ & ΧΡΙΣΤΟΔΟΥΛΟΥ, 1956/58). Διάφορα λιμενικά έργα εξαφάνισαν τους εκεί οφιολίθους που συγχέονται ο ΜΑΡΙΝΟΣ (1937)\*. Από την θέση αυτή διέρχεται μια άλλη μεγάλη ρηξιγνενής ζώνη, με διεύθυνση Α-Δ, που έρχεται από Κούλουρη και Παλούκια, περνά από τις βόρειες ακτές της νησίδας Αγ.Γεώργιος και από εκεί στο Πέραμα, για να συνεχίσει ακριβώς κατά μήκος της ακτής έως τον Κερατόπυργο-Ν. Ικόνιο κατέλοιπε να μπει μέσα στην πόλη του Πειραιά, περνώντας νοτίως του Καραβά και της Αγίας Σοφίας. Το ρήγμα αυτό, στη συγκεκριμένη θέση 10, διαχωρίζει το σχηματισμό της επίκλινσης με το υπόβαθρό τους από τα τριαδικά ανθρακικά του Αιγάλεω, ενώ ανατολικότερα, μέσα στην πόλη του Πειραιά, οριοθετεί τους νοτίως αυτού νεογενείς σχηματισμούς από τους αθηναϊκούς σχιστολίθους με την επίκλιψή τους (Καραβάς κλπ.). Είναι αξιοσημείωτο ότι στην περιοχή Κερατόπυργου-Ν. Ικόνιου, διασταύρωνται το Α-Δ ρήγμα που προαναφέρθηκε με το ΒΑ-ΝΔ των ανατολικών παρυφών του Αιγάλεω (ΤΑΤΑΡΗΣ, 1967a, 1972).

## (III) Τομή ΓΓ'

**Θέση\_11** (Σχιζτά 1,2,3) : Ο δρόμος από Κερατσίνι προς Σκαραμαγκά διασχίζει τα ισχυρότατα τεκτονιδρώμενα και λατυποποιημένα ανθρακικά του Αιγάλεω, στα οποία συχνά παρατηρούνται ψευδές στρώσεις σε ζώνες μυλοντιώσης. Αμέσως μετά την μεγάλη καμπή του δρόμου (Σχιστό 1), εμφανίζεται, με τεκτονική επαφή ως προς τα ανθρακικά του Ανωτ.Τριαδικού, μια χαοτική ανάμειξη από διάφορες λιθολογίες, όπως, διάφοροι ψαμμίτες, αργιλικά, γραφιτικοί σχιστόλιθοι, εξαλλοιωμένοι ηφαιστειακές κτλ. Μέσα σ' αυτό το ηφαιστειοϊζηματογενές σύμπλεγμα εμπλέκονται και εμφανίσεις ασβεστολίθων ποικίλων διαστάσεων και φάσεων ("Φακοί" περμικής ηλικίας, κατά CLEMENT, 1983), καθώς και τεκτονικές αφήνες από τα υπερκείμενα ανθρακικά της πλατφόρμας. Σε εμφάνιση σαρκέρυθρου ασβεστολίθου μέσα από αυτό το περιβάλλον πιεστοποιημένη περμική ηλικία από τον ΤΑΤΑΡΗ (1967a, 1972). Περιέργως, μια κατάσταση που κατά τις παρατηρήσεις μας στερείται από κάθε έννοια κανονικότητας και στρωματογραφικής αλληλουχίας, απεικονίζεται σε σχετική τομή του CLEMENT (1983, σ.80) με σχεδόν ιδανική διαδοχή στρωμάτων.

\* (Fe-μετάλλευμα υπήρχε Βορειο-ανατολικώτερα, στον παλαιό σκουπιδότοπο, επτά ταύν ανθρακικών).

Θέση\_12 : Μέσα στη ρεματιά (βλ.εικ.1) εμφανίζονται κλαστικά ιζήματα με όψη φλύσχη. Πρόκειται για τεφροκίτρινα-πρασινίζοντα (χακί) αργιλο-φαμιτο-κροκαλο-λατυπο-ψηφιδοπαγή. Χαρακτηριστικό γνώρισμα η μεγάλη συχνότητα γωνιωδών ή και σχετικά στρογγυλωμένων ψηφίδων από μαύρο λασπη (λυδίτη), ενώ σε μικρότερη αναλογία απαντούν ψηφίδες από γαλακτόχρωμο χαλαζία, φαμίτη κτλ. Η κύρια μάζα είναι λεπτόμερής αργιλοφαμιτική με αφή λιπαρή. Μέσα στο φλυσχοειδές αυτό σύνολο απαντούν εμφανίσεις ασβεστολίθων, σκοτεινότερεφων πολύ απολιθωματοφόρων καθώς και μαύρων με ασβεστιτικά φλεβίδια, που η ακανόνιστη σχέση τους προς το περιβάλλον συνηγορεί υπέρ της άποψης ότι πρόκειται περί ξενολίθων. Ακριβώς στη δυτική πρόκταση αυτής της εμφάνισης, και πάνω στο δρόμο που οδηγεί προς την κορυφή του Αιγάλεω, υπάρχει μικρή εμφάνιση, μεταξύ δύο ρηγμάτων, από τις ίδιες λιθολογίες (χακί κλαστικά ιζήματα), μέσα στις οποίες εγκλείονται ευμεγέθη τεμάχη ακληρότατου πετρώματος, που, μακροσκοπικά, ενθυμίζει ανάλογα πετρώματα από τη θέση 1. Στη γειτονιά αυτής της εμφάνισης υπάρχουν επίσης μικρές σφήνες από ερυθρά αργιλικά υλικά, μεταξύ των ανθρακιών.

Θέση\_13 (Αυχένας) : Απαντούν καταθρυμματισμένα ανθρακικά και μαργαΐκά ιζήματα, αναμεμιγμένα με σερπεντινικά υλικά. Στην άμεση γειτονία υπήρχε μικρή εμφάνιση κοκκώδους χρωμιούχου λειμονίτου πάνω σε σερπεντίνη, που εκαλύπτετο εν μέρει από τα προαναφερθέντα ιζήματα. Ανάλογες εμφανίσεις Fe-μεταλλεύματος υπήρχαν και στην περιοχή Κακοσούλη-Κανιάρη (βόρεια πρόκταση Κορυδαλλού). Οι ασβεστολιθικές οροφές αυτών των εμφανίσεων έχουν χρονολογηθεί σε πολλές θέσεις με απολιθώματα (Orbitolines,ρουδιστές κ.α.) ως Κενομάνιο-Τουρώνιο (π.χ.ΜΑΡΙΝΟΣ, 1937, RENZ & MISTRADIS,1939, ΤΑΤΑΡΗΣ,1967a). Η γενική εικόνα είναι ότι πρόκειται για μια περιοχή που, παρά τις τεκτονικές ανωμαλίες (π.χ. η διέλευση ακριβώς από τη θέση αυτή της ΒΑ-ΝΔ της ρηγιγενούς ζώνης) και τη συνεχή αλλοίωση της μορφής του πεδίου από την ανοικοδόμηση, παρέχει ακόμη στοιχεία που μαρτυρούν την ύπαρξη της ανωκρητιδικής επίκλυσης (που αρχίζει αρχότερα το Κενομάνιο-Τουρώνιο), η οποία εκάλυψε Fe-μεταλλεύματα,αναπτυσσόμενα πάνω σε σερπεντίνιαμένα και εμφανώς λατεριωμένα περιδοτιτικά σώματα, μέλη του σχηματισμού των "αθηναϊκών σχιστολίθων".

Θέση\_14 (Ανατολικές πλαγιές Κανιάρη) : Διέρχεται σημαντικό ρήγμα παράλληλο προς εκείνο των ανατολικών παρυφών του Αιγάλεω, που αφήνει ανατολικά του το σχηματισμό των "αθηναϊκών σχιστολίθων" με τα επικλυσιγενή του ανωκρητιδικά.

Θέση\_15 & 16 (Λατομείο Πετσαγκουράκη) : Οέση χαρακτηριστική τόσο για την τεκτονική καταπόνηση των ασβεστολίθων, όσο και για την ύπαρξη ακόμη νεωτέρων ασβεστολιθικών μελών της επίκλυσης. Παλαιότεροι προσδιορισμοί είχαν δώσει για τους τεφρούς ασβεστολίθους με ρουδιστές ηλικία Ανωτ.Κρητιδικού (θέση 15 ),ενώ για τους πολυπτυχωμένους πλακώδεις στιφρούς ασβεστολίθους στο άκρο του Κορυδαλλού (θέση 16) ηλικία Ανωτ. Σενώνιο (ΤΑΤΑΡΗΣ,1967β). Από νεώτερους προσδιορισμούς δειγμάτων από διάφορες θέσεις μέσα στον σχηματισμό των λεπτοπλακωδών ασβεστολιθων,πρόσκυνη

ψε ότι η ηλικία αυτού πιθανώτατα φτάνει κατ στο Ματστρίχτιο. Ήπο συγκεκριμένα, πιστοποιήθηκε το Kovlásio (με Dicarinella primitiva DALBIEZ, Marginotruncana coronata BOLLI, M.pseudolinneiana PESSAGNO), το Kovlásio-Κατ.Σαντόνιο ( με M. coronata BOLLI, M.pseudolinneiana PESSAGNO, M.sigali (REICHEL)). Το Σαντόνιο(με M.coronata BOLLI, Globotruncana linneiana D'ORBIGNY, Globotruncana sp.), το Σαντόνιο-Κατ.Καμπάνιο (με G.linneiana (D'ORBIGNY), M.coronata (BOLLI)).Ιδιαίτερο ενδιαφέρον παρουσιάζει το υπ'αριθμ. 8039 δείγμα με τα εξής απολιθώματα : Globotruncana arca (CUSHMAN),G.ventricosa WHITE, G.bulloides VOGLER, Marginotruncana coronata (BOLLI). Από το δείγμα αυτό προκύπτει ότι είναι πολύ πιθανό η ηλικία του σχηματισμού να εισέρχεται κατ στο Ματστρίχτιο. Αν συνδυαστεί το στοιχείο αυτό και με την παρουσία μαργαΐκού υλικού σε μεγάλο ποσοστό κατά θέσεις (που μάλιστα στο παρελθόν χρησιμοποιήθηκε για την κατασκευή τσιμέντων), συνάγεται ότι εδώ θα μπορούσαν να εμφανίζονται τα μεταβατικά προς φλύσχη στρώματα της Ανατ.Ελλάδας. Η ύπαρξη του φλύσχη, άλλωστε, είναι γνωστή και από άλλες θέσεις της Αττικής (π.χ Πάρνηθα). Αυτό, τελικά, σημαίνει ότι υπάρχει και κανονικός φλύσχης που δεν θα ήταν καθόλου παράλογο να διασώζεται κατά θέσεις και μέσα στο λεκανοπέδιο των Αθηνών (π.χ σταθμός ηλεκτρικού στο Θησείο ;). Αυτός όμως δεν έχει καμμία απολύτως σχέση (λιθοφασική κτλ.) με τους "αθηναϊκούς σχιστολίθους", που είναι τελείως διαφορετικός σχηματισμός.

Θέση\_17 (Νότια ακτή όρμου Κακής Βίγλας) : Αναπτύσσεται η γνωστή στη βιβλιογραφία τομή του απολιθωματοφόρου ανωπαλαιοζωικού (ΒΟΡΕΑΔΗΣ:1929, RENZ & MISTRADIS,1938, RENZ,1955, NAKAZAWA et al.,1975), κάτω από τα αποκολλημένα στη βάση τους ανωτριαδικά νηριτικά ανυπακικά. Η τομή διακρίνεται σ'ένα κατώτερο τμήμα, από τεκτονικές σφήνες αργιλοφαμιτικών ιζημάτων που εγκλείσουν μικρά τεμάχη από λυδίτες, ηφαιστειακά κτλ., κι ένα ανώτερο, από πλακώδεις μαύρους ασβεστολίθους που, κατά τους PAPANIKOLAOU & BAUD (1982), προέρχονται από υλικό κλιτύνος μιας ανθρακικής πλατφόρμας, που έχει επανασυγκολληθεί με ιζημα πελαγικής φάσης με ραδιολάρια. Η ανθρακική ακολουθία, που αντιπροσωπεύει το Ανώτερο Πέρμιο, χαρακτηρίζεται από μια πολυπλοκότητα, τόσο πρωτογενή (slumping, ολισθοστρώματα κτλ.) όσο και δευτερογενή (τεκτονική παραμόρφωση), ενώ στα κορυφαία παρατηρείται μετάβαση σε κάποιο Βερφένιο με Spirorbis και Glomospires (PAPANIKOLAOU & BAUD,1982). Στην γειτονική περιοχή Πέρανης, κάτω από τα αποκολλημένα στη βάση τους ανθρακικά του Ανωτ.Τριαδικού, υπάρχει ο γνωστός ορίζοντας των ηφαιστειών του Μ.Τριαδικού υπερκείμενος ενός ολισθοστρώματος από ολισθολίθους του Ανωτ. Περμίου (PAPANIKOLAOU & BAUD,1982). Πρόκειται πράγματι για μεγάλη τεμάχη ασβεστολίθων και μικρότερα από μάρμαρα και ερυθρούς χαλαζίτες μέσα σε ένα ελαφρά μεταμορφωμένο αργιλοφαμιτικό περιβάλλον.

Θέση\_18 (Βόρεια ακτή όρμου Κακής Βίγλας) : Σε αντίθεση με τις εικόνες στη

που, παρά τον κατακεματισμό τους, παρουσιάζουν μια γενική κλίση προς Β. Πρόκειται για τεφρούς έως σκοτεινότεφρους ασβεστολίθους και δολομιτικούς ασβεστολίθους, που κάποτε είναι ψευδοωαλιθικοί. Στη διαδρομή κατά μήκος της ακτής, από τον οικισμό Κακής Βίγλας προς ανατολικά, παρατηρείται σε σκοτεινότεφρους ασβεστολίθους χαρακτηριστικός ορίζοντας με ακανόνιστης μορφής σχηματισμούς, που δίνουν την εντύπωση πληρώσεως διλακένων της ασβεστικής ιλύος με ασβεστιτικό υλικό κατά διαδοχικούς φλοιούς, που ακολουθούν το περίγραμμα του κενού χώρου. Το ιδιαίτερο ενδιαφέρον του ορίζοντα αυτού, που έχει παρατηρηθεί και σε άλλες ανάλογες περιπτώσεις του Τριαδικού της Υποπελαγονικής και του Παρνασσού (ΤΑΤΑΡΗΣ, 1966, 1967), είναι ότι αποτελεί πολύτιμο προσανατολιστικό στοιχείο στην αναζήτηση απολιθωμάτων *Megalodon*, που, άλλωστε, υπάρχουν και εδώ. Ακριβώς στην ακτογραμή υπάρχουν τρείς μικρές εμφανίσεις με ζωηρά χρώματα, που είναι υπολείμματα έντονα παραμορφωμένων πετρωμάτων, όπως π.χ. σερπεντινιωμένου περιδοτίτη με κυψελώδη-σπογγώδη υφή και πλήθος φλεβιδίων ασβεστίτη, κερατόλιθου με ερυθρίζουσες-πρασινίζουσες αποχρώσεις καθώς και πλακώδους-λεπτοπλακώδους ασβεστολίθους με πιθανά filaments. Η σημερινή θέση των εμφανίσεων αυτών εξηγείται αν ληφθεί υπόψη ότι το μορφολογικό βύθισμα Κακής Βίγλας-Αιαντείου είναι δημιούργημα μιας μεγάλης ρηγενούς ζώνης Α-Δ, που πρέπει μάλιστα να παρουσιάζει εκτός από κατακόρυφη και σημαντική ορίζοντα συντοτώσα (ΤΑΤΑΡΗΣ 1967, 1972).

Θέση 19 (Σκάλα Βασιλείου, Σελήνια) : Παρατηρείται κανονική μετάβαση από Ιουρασικούς ωαλιθικούς ασβεστολίθους σε ερυθρούς ραδιολαρίτες της *Sh<sub>1</sub>* διάπλασης, χωρίς όμως εδώ να υπάρχει ο ορίζοντας με τα μικροαπολιθώματα και τους αμμωνίτες που εμφανίζονται στη θέση 4 (βλ. και ΤΑΤΑΡΗΣ, 1967).

Θέση 20 (Πάνω από το νεκροταφείο Αμπελακίων) : Κατά την διαδρομή από Σκάλα Βασιλείου προς την θέση αυτή, παρατηρήθηκαν, ότι βραχύτερους ορίζοντες ασβεστολίθων, του Ιουρασικού, διάφορα μακρο-απολιθώματα (*Ripidae*, μικρά *Megalodon* κ.α.). Αναθεν του νεκροταφείου Αμπελακίων βρέθηκαν μεγάλου μεγέθους *Megalodon* (πιθανώς *M. triqueter*, WULF) του Ανωτ. Τριαδικού (ΤΑΤΑΡΗΣ & ΧΡΙΣΤΟΔΟΥΛΟΥ, 1956/58), επίσης *Triassina*, *Trocholites*, *Dasycladaceae* κ.ά. (ΤΑΤΑΡΗΣ, 1972). Σημειώνεται ακόμη ότι από τη θέση αυτή διέρχεται άλλο σημαντικό ρήγμα Α-Δ, που συνεχίζει κατά μήκος της Κυνοσούρας, και το οποίο μαζί με το ίδιας διεύθυνσης ρήγμα Κούλουρης-Παλουκίων δημιουργεί το τεκτονικό βύθισμα Κούλουρης-Αμπελακίων.

Θέση 21 (Πεύκα) : Μέσα στην τάφρο που προαναφέρθηκε, διασώζονται εμφανίσεις του επικλυσιγενούς Κρητιδικού πάνω στην σχιστοψαμμιτοκερατολιθική διάπλαση. Οι σχηματισμοί της επίκλυσης (εν μέρει μετά μαργαρικών υλικών) παρουσιάζουν έντονη τεκτονική καταπόνηση, δίνοντας την εντύπωση τεκτονικού λατυποπαγούς. Διτικά της θέσης αυτής (περιοχή Αγ. Παρασκευή) προσδιορίστηκε από τον Reichel το Κενομάντο και το Τουρόντο με πλήθος απολιθωμάτων (ΤΑΤΑΡΗΣ & ΧΡΙΣΤΟΔΟΥΛΟΥ, 1956/58). Η βάση της επίκλυσης λόγω ολισθήσεων στο υπόβαθρό της ενδεχομένως να εχαστε-

ρους ορίζοντες, του Κατώτερου πλέον Κρητιδικού, που υπάρχουν στις νησίδες Αγ. Γεώργιος και Λέρος (βλ. σχετική εικ. σε ΤΑΤΑΡΗ, 1972).

Θέση 22 (Λατομείο Παλουκίων) : Μεταξύ των θέσεων 4 και 22 αναπτύσσονται Ιουρασικοί ασβεστολίθοι. Στη θέση του λατομείου, πάντως, τα ανθρακικά ιζήματα πιθανόν να έχουν ανωτριαδική ηλικία, μιας και παρουσιάζουν χαρακτήρες ανάλογους της θέσης 20. Σημειώνεται ότι στις νότιες κλίτεις του ασβεστολιθικού λόφου 150 μ. παρατηρήθηκε μεγάλη ημιανεστραμμένη πτυχή.

### 3. ΣΥΖΗΤΗΣΗ - ΣΥΜΠΕΡΑΣΜΑΤΑ

Τόσον ο κύριας Αιγάλεως όσο και η Σαλαμίνα αντιπροσωπεύουν τμήματα της Υποπελαγονικής που υπέστησαν ένα μετα-τριαδικό και προ-κιμμερίδιο τεκτονισμό, όπως το μαρτυράει η ύπαρξη της *Sh<sub>1</sub>* διάπλασης.

Ο Αιγάλεως δομείται κατά κύριο λόγο από ανθρακικά ιζήματα του Ανωτ. Τριαδικού, που η εντονότατη τεκτονική καταπόνηση που έχουν υποστεί τα μετέτρεψε στο μεγαλύτερο ποσοστό σ'ένα τεκτονικό λατυποπαγές. Εμφανίζονται, ακόμη, οι υποκείμενοι της ανθρακικής πλατφόρμας σχηματισμοί, συνιστάμενοι από αργιλοφαμιτικά ιζήματα και ηφαιστειακά. Μέσα στα κλαστικά κολυμπούν ξενόλιθοι ποικίλων διαστάσεων, λιθολογιών και φάσεων, μεταξύ των οποίων και ασβεστολίθοι με αποδεδειγμένη παλαιοντολογικά ανωπεριμική ηλικία, οι οποίοι μέχρι τώρα ερμηνεύονταν ως φακοί-ενατρώσεις. Το γεγονός ότι τεμάχη του Ανωτ. Περμίου εμφανίζονται επανιζηματοποιημένα, πιστοποιεί ότι η ηλικία του σχηματισμού, στο σύνολό του, είναι μεταγενέστερη, δηλαδή Σκύθιο κυρίως, όπως κάτι τέτοιο έχει πιστοποιηθεί και στον ευρύτερο „έρο της Ανατ. Ελλάδας (PAPANIKOLAOU & BAUD, 1982, PAPANIKOLAOU & SIDERIS, 1983a,β, ΣΙΔΕΡΗΣ, 1986). Δεν αποκλείεται, βέβαια, η οροφή του σχηματισμού να βρίσκεται μέσα στο Μ. Τριαδικό. Πέρα, όμως, από την ύπαρξη Περμίου με τη μορφή ολισθολίθων, διαπιστώθηκε και η παρουσία εμφάνισης απολιθωματοφόρου Περμίου (θέση 6), τεκτονικά ενσφηνωμένης στα ανωτριαδικά ανθρακικά. Συνεπώς δεν αποκλείεται αυτοί οι ασβεστολίθοι να αποτελούν μέλη της προς τα κάτω εξέλιξης των κλαστικών (Εικ.3).

Οι τριαδικοί σχηματισμοί του Αιγάλεω έχουν υποστεί ισχυρότατη τεκτονική καταπόνηση συνεπεία εντονότατης λεπίωσης καθώς και ρηγμάτωσης, η οποία την συνάδεις αλλά και την ακολούθησε. Τα λέπη γίνονται αντιληπτά κυρίως από τις εμφανίσεις τεκτονικών σφηνών, μεγάλων και μικρών, των κλαστικών σχηματισμών του βαθύτερου Τριαδικού μέσα στα ανθρακικά, καθώς και από άλλα φαινόμενα (μυλονίτες, ψευδείς στρώσεις κατά μήκος τεκτονικών επιφανειών κτλ.).

Η Σαλαμίνα πλήττεται από μεγάλες ρηγενερίες ζώνες Α-Δ (που περνούν και απέναντι, στο λεκανοπέδιο των Αθηνών), εκ των οποίων εκείνη του Αιαντείου-Κακής Βίγλας την διαχωρίζει σε δύο "επαρχίες" (Εικ.3).

Μία Βασική στο ρήγματος, όπου απαντούν νηριτικά ανθρακικά Ανωτ. Τριαδικού-Δογ-

γερίου και Sh<sub>1</sub> διάπλαση με οφιολίθους, που καλύπτονται από σχηματισμούς της (ανω-)κρυτιδικής επίκλινουσης, με βαθύτερους ορίζοντες τουλάχιστον Αλβίου ηλικίας.  
- Μία νότιως του ρήγματος, δημοσιεύθηκε στην περιοδικότητα της Ελληνικής Έπος στις 10 Ιανουαρίου 1988.

Επανερχόμενοι στον Αιγάλεω, μεγάλο ρήγμα κατά μήκος της πλευράς του προς το λεκανοπέδιο των Αθηνών, διαχωρίζει δύο τελείως διαφορετικές καταστάσεις (Εικ.3) : Προς τα δυτικά ο κυρίως Αιγάλεως με τα Τριαδικά του κτλ., ενώ προς τα ανατολικά απαντούν εμφανίσεις ιζημάτων της ανωκρητιδικής επίκλυσης καλύπτοντες Fe-μεταλλεύματα επί σερπεντίνιων και λατερίτιων μένων περιδστιών. Οι σχηματισμοί της επίκλυσης αρχίζουν τουλάχιστον από το Κενομάνιο με Orbitolines κ.α. απολιθώματα και ακολουθούν ρουδιστοφόροι ασβεστόλιθοι, καθώς και πελαγικές φάσεις με Globotruncanes, που πιθανότατα εισέρχονται και στο Μαϊστρίχτιο. Οι φάσεις των τελευταίων με τα μαργαΐκά υλικά που περιέχουν, υποδηλούν μεταβατικά προς φλύση στρώματα, η διαπίστωση της παρουσίας του οποίου μέσα στο λεκανοπέδιο δεν θα προκαλούσε έκπληξη, χωρίς όμως να έχει καμιμία σχέση με τους "αθηναϊκούς σχιστολίθους". Τέλος, είναι σαφές ότι σχηματισμοί ανάλογοι των τριαδικών του κυρίως Αιγάλεω δεν απαντούν στον χώρο ανατολικά του προαναφερθέντος ρήγματος.

Από τις ανατολικές παρυφές των υψηλάτων Καντάρη-Κορυδαλλού διέρχεται άλλο ρήγμα, παράλληλο προς το προηγούμενο, ανατολικότερα του οποίου αναπτύσσονται πλέον οι "αθηναϊκοί σχιστόλιθοι" με τα επικλυσιγενή τους ιζήματα. Ο σχηματισμός αυτός περιλαμβάνει, ως γνωστόν, ένα ημιμεταμορφωμένο χαοτικό σύμπλεγμα από διάφορα κλαστικά ιζήματα, τεμάχη οφιολίθων, ασβεστολίθους (π.χ. τουρασικής ηλικίας στον Λυκαβηττό, ΤΑΤΑΡΗΣ, 1967a, 1972), ηφαιστειακά κτλ.

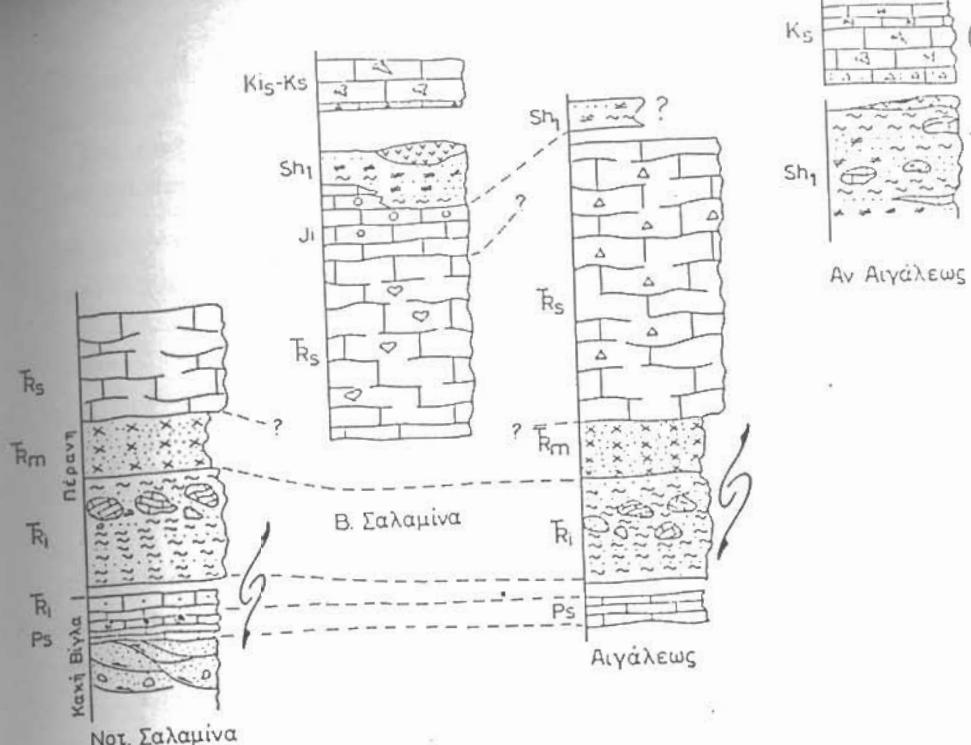
Είναι χαρακτηριστικό ότι στην περιοχή του Δρομικά Ετείου σχηματισμοί της επίκλιυσης καλύπτουν Fe-μετάλλευμα επί σερπεντίνων μένου-λατερίτων μένου περιδοτίτη, ο οποίος έρχεται σε επαφή με ασβεστολίθους μετά πυριτολίθων σε εναλλαγές με τεφροπράσινους και ερυθρούς σχιστολίθους που μοιάζουν με τους λουραστικούς του Λυκαβηττού, οι οποίοι ανήκουν στον σχηματισμό των "αθηναϊκών σχιστολίθων".

Συνοψίζοντας, είναι σαφές ότι στην Αττική υπάρχουν σχηματισμοί της επίκλυσης, αμεταμόρφωτοι, έντονα δύμας παραμορφωμένοι, επάνω σε :

- (i) Αμεταμόρφωτη σχιστοφαμιτοκερατολίθική διάπλαση ( $Sh_1$ ) της Σαλαμίνας.
  - (ii) Ημιμεταμορφωμένο σύμπλεγμα "άθηγαϊκών σχιστολίθων".
  - (iii) Μεταμορφωμένο σύστημα ψυλλιτών της Λαυρεωτικής.

Το γεγονός αυτό δείχνει ότι η επίκλυση έγινε μετά την μεταμόρφωση και τον τεκτονισμό του υποβάθμου της, που, κατά τα φαινόμενα, έλαβε χώρα κατά την Παλαιο-αλπική ορογένεση.

Κατόπιν δλων αυτών θεωρούμε ως αρκετά εύλογες τις ακόλουθες σκέψεις για την διαδοχή των φαινομένων : Διαρκούσης της Παλαιο-αλπικής ορφηφίλακης Βιβλιθήκη "Θεόφειος" τουργία κάποιου σχήματος τόξου/τάφου όχι διευκρινισμένη, ο χώρος των σημερινών



**Εικ. 3.** Στρωματογραφικές στήλες των επιμέρους γεωγραφικών μονάδων της περιοχής Μελέτης. Με λόγιατέρο συμβολισμό σημειώνονται τα τμήματα των στηλών που χαρακτηρίζονται από έντονη τεκτονική παραμόρφωση.

λογηθεί ο βαθμός μεταμόρφωσής του. Ο αντίστοιχός του σχηματισμός των "αθηναϊκών σχιστολίθων" δεν πρόλαβε να υποβιθυτσεί αρκετά και κατά συνέπεια υπέστη ελαφρά μόνο μεταμόρφωση, ενώ η αμεταμόρφωτη σήμερα διάπλαση της Σαλαμίνας παρέμεινε σε συνθήκες επιφανειακές. Κάποιο πιθανό μπλοκάρισμα της λειτουργίας του σχήματος αυτού με συνακόλουθη μετατόπισή του σε άλλη πιό εξωτερική θέση θα μπορούσε να οδηγήσει στη δημιουργία δέσμης καλυμμάτων των προαγαφερθέντων σχηματισμών. Έτσι, οι "αθηναϊκοί σχιστόλιθοι" προέλασαν και εφίππευσαν τις μη μεταμορφωμένες ενότητες, ώστε ο μετέπειτα Αιγάλεως, στο μέτωπο πλέον όλης αυτής της διαδικασίας, να υποστεί τις πρώτες και σοβαρές καταπονήσεις του (λέπη), μιας και -κατά τις υπάρχουσες, τουλάχιστον, ενδείξεις- οι σχηματισμοί της επίκλυσης δεν συμμετέχουν στο φαινόμενο της λεπίωσης. Με την τελική αλπική ορογένεση οι σχηματισμοί της επίκλυσης ολίσθησαν επί του υποβάθρου τους (π.χ. Σαλαμίνα, λόφοι Ανατ.Αιγάλεω και αθηναϊκοί), με αποτέλεσμα να καταστραφούν οι αρχικές εικόνες Γεωλογίας ΑΠΘ. Ισθήσεων και ρήγματα, οπότε και έχασε τα τυχόν επ' αυτού επικλυσι- γεννή.

**ΕΥΧΑΡΙΣΤΙΕΣ :** Θεωρούμε υποχρέωσή μας να εκφράσουμε τις θερμές μας ευχαριστίες στην κ.Στ.Τσαϊλά-Μονόπαλη, μικροπαλαιοντολόγο του ΙΓΜΕ, για τον προσδιορισμό των περιμετρικών απολιθωμάτων (θέσεις 1 & 6), καθώς και τον κ.Ν.Σολάκιους, επίσης από το ΙΓΜΕ, για τον προσδιορισμό των διαφόρων ειδών *Globotruncana* από τη θέση 16.

#### ΒΙΒΛΙΟΓΡΑΦΙΑ :

- ΒΟΡΕΑΔΗΣ, Γ. 1927 : Αιγαίνες. Μεγ.Ελλ.Εγκυκλ.Πυρσού, τομ.Β.443-444.
- ΒΟΡΕΑΔΗΣ, Γ. 1927 : Η Γεωλογία της Σαλαμίνος. Α' Η ανάπτυξης του Παλαιοκρητικού. Πρακτικά Ακ.Αθηνών, 2, 337-342.
- ΒΟΡΕΑΔΗΣ, Γ. 1929 : Η Γεωλογία της Σαλαμίνος. Β' Η ανάπτυξης του Ανθρακολιθικού. Πρακτικά Ακαδ. Αθηνών, 4, 123-127.
- ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ, Π. 1982 : Φύλλο Αθήνας-Πειραιεύς. Γεωλ.χάρτης Ελλάδας κλίμακας 1/50.000, ΙΓΜΕ.
- CLÉMENT, B. 1983 : Evolution geodynamique d'un secteur des Hellenides internes: L'Attique-Béotie (Grèce Continentale). Thèse Univ. Lille, S21 P.
- ΔΟΥΝΑΣ, Α. 1971 : Η Γεωλογία της μεταξύ Μεγάρων και Ερυθρών περιοχής. Διεδ.διατρ. Παν.Αθ., 141 σ.
- ΔΟΥΝΑΣ, Α. 1971 : Φύλλο Ερυθραί, Γεωλ.χάρτης Ελλάδας κλίμακας 1/50.000, ΙΓΜΕ.
- ΔΟΥΝΑΣ, Α. & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ, Π. 1981 : Στρωματογραφικές και τεκτονικές παρατηρήσεις στη βουνοσειρά του Αιγαίνεω και στο δυτικό τμήμα του λειανοκέδου της Αθήνας. Ορυκτός Ηλούτος, 13, 21-31.
- KATSIKATOS, G. 1977 : La structure tectonique d'Attique et de l'Île d'Eubée. VI Coll.Geol.Aegean Region, Athens 1977, Proc.I,211-228.
- ΚΑΤΕΙΚΑΤΕΟΣ, Γ., ΔΟΥΝΑΣ, Α. & συν. 1986 : Φύλλο Αθήνας-Ελευσίς. Γεωλ.χάρτης Ελλάδας κλίμακας 1/50.000, ΙΓΜΕ.
- ΜΑΡΙΝΟΣ, Γ. 1937 : Η τεκτονική θέσης του συστήματος των σχιστολίθων των Αθηνών εις την δυτικήν ζώνην αυτού. Πρακτ.Ακ.Αθ., 12, 16-21.
- ΜΑΡΙΝΟΣ, Γ. & PETRASCHECK,W.E. 1956 : Λαύριον. Γεωλ. & Γεωφ.Μελέται ΙΓΕΥ,4/1,247 σ.
- ΜΑΡΙΝΟΣ, Γ., ΚΑΤΣΙΚΑΤΕΟΣ, Γ., ΓΕΩΡΓΙΑΔΟΥ-ΔΙΚΑΙΟΥΛΙΑ, Ε., & ΜΙΡΚΟΥ, Ρ. 1971: Το σύστημα των σχιστολίθων Αθηνών. I: Στρωματογραφία και Τεκτονική. Ann. Geol.Pays Hell.,23, 183-216.
- ΜΑΡΙΝΟΣ, Γ., ΚΑΤΣΙΚΑΤΕΟΣ, Γ. & ΜΙΡΚΟΥ-ΠΕΡΙΠΟΛΟΥΔΟΥ, Ρ. 1973 : Το σύστημα των σχιστολίθων των Αθηνών. II : Στρωματογραφία και Τεκτονική. Ψηφιακή Βιβλιοθήκη "Θεόφραστος" - Τμήμα Γεωλογίας. Α.Π.Θ. Rays Hellén, 25, 439-444.

- ΜΟΥΝΤΡΑΚΗΣ, Δ. 1983 : Μαθήματα Γεωλογίας της Ελλάδας. 140 σ. Θεσ/κη.
- NAKAZAWA,K., ISHII,K., KATO,M., OKIMURA,Y., NAKAMURA,K. & HARALAMBOUS,D.1975 : Upper Permian fossils from the island of Salamis,Greece. Mem.Fac. Sci.Kyoto Univ. Ser.GeoL-Min.,41/2, 21-44.
- ΠΑΠΑΝΙΚΟΛΑΟΥ, Δ. 1986 : Γεωλογία της Ελλάδας,240 σ. Αθήνα.
- PAPANIKOLAOU,D. & BAUD,A. 1982 : 'Complexes à blocks et séries à caractère flysch au passage Permien-Trias en Attique (Grèce orientale). 9e R.A.S.T., Paris 1982, p.492.
- PAPANIKOLAOU,D. & SIDERIS,CHR. 1983a : Contribution to the Paleozoic of the Aegean area. In Sassi F.P (ed) IGCP No 5, Newsletter, 5, 138-145.
- PAPANIKOLAOU,D. & SIDERIS,CHR. 1983b : Le Paleozoïque de l' autochtone de Chios : Une formation à blocs de type wildfysch d'âge Permien (pro parte). C.R.Acad.Sci.Paris,197, 603-606.
- PAPANIKOLAOU,D., SIDERIS,CHR., MARCOPoulos,TH., KATERINOPoulos,A. & DIMITRIADIS, S. 1984 : IGCP No 5, 1984 Field Meeting in Greece, Fieldguide, 62p.
- ΠΑΡΑΣΚΕΥΑΙΔΗΣ,Η. & ΧΩΡΙΑΝΟΠΟΥΛΟΥ,Π. 1978 : Μύα τομή απ' το βουνό Αιγαίνεω. Ο Αθηναϊκός σχιστόλιθος, οι λόφοι της Αθήνας. Δελτίο Ελλ.Γεωλ. Έτ.,13/2, 116-141.
- RENZ,C. 1955 : Die vorneogenen Stratigraphie der normalsedimentären Formationen Griechenlands. Έκδοση Ι.Γ.Ε.Υ.,637 σελ.
- RENZ,C. & FRECH,F. 1911 : Zur Kenntnis des Unter <sup>202</sup> Kreide von Attika. Centralbl. für Min.,Geol. Pal., No 23, 732-736.
- RENZ,C. & MISTARDIS, G. 1938 : Geologische Unter-Suchungen auf der Insel Salamis. Πρακτικά Ακαδ.Αθηνών, 13, 302-313.
- RENZ,C. & MISTARDIS,G. 1939 : Der Nachweis von Orbitolinen Kalk im Aegaleos. Πρακτικά Ακαδ.Αθηνών,14,255-257.
- RENZ,C. & ΤΡΙΚΚΑΛΙΟΣ,Ι. 1948 : Η παρουσία του Περιόνου εις τον Αιγαίνεω παρά τας Αθηνάς. Ann.Geol.Rays Hellén, 2/1, 90-93.
- ΣΙΔΕΡΗΣ,ΧΡ. 1986 : Συμβολή στη γνώση της γεωδυναμικής εξέλιξης κατά το Περιοδικό στο χώρο της Ανατολικής Ελλάδας. Διεδακτ.Διατρ.Παν.Αθ.,212 σ.
- TATARΗΣ,Α. 1966 : Παρατηρήσεις επί της δομής των υπούρων Ηλατεία-Ψηλή (Αργολικός κόλπος) και της περιοχής Ιρίας (Πελοπόννησος). Πρακτ.Ακαδ.Αθηνών, 41, 540-551.
- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α. 1973 : Το σύστημα των σχιστολίθων των Αθηνών. ΙΙ : Στρωματογραφία και Τεκτονική "Θεόφραστος" - Τμήμα Γεωλογίας. Α.Π.Θ. Rays Hellén, 25, 439-444.

- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α. 1967 : Νεώτεραις ἔρευναις επύ της δομής της νήσου Σαλαμίνας καὶ τῆς απέναντι περιοχῆς του Περάματος (Αττικῆ). Πρόδρομος αγακούνωσις. Δελτίο Ελλ.Γεωλ.Ετ.,7/1, 36-35.
- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α. 1967a: Παρατηρήσεις επύ της δομής της περιοχῆς Σκαραμαγκά-Όρους Αιγαλεω-Πειραιώς-Αθηνών(Αττικῆ).Δελτίο Ελλ.Γεωλ.Ετ.,7/2, 52-88.
- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α. κ.α 1969 : Επύ της καταλληλότητος περιοχῶν τινῶν των σρέων Αιγαλεω-Πάρνητος-Υμηττός δια την μεταφοράν καὶ εγκατάστασιν των λατομείων της περιοχῆς Αθηνών-Πειραιώς-περιχώρων. Ἐκθεσις υπ' αριθμ. 1697, Ι.Γ.Ε.Υ.
- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α. 1972 : Νεώτερα πορέσματα επύ της γεωλογίας της νήσου Σαλαμίνος καὶ της περιοχῆς Αττικῆς. Δελτίο Ελλ.Γεωλ.Ετ., 9/2, 482-514.
- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α. & ΧΡΙΣΤΟΔΟΥΛΟΥ,Γ. 1956/58 : Παρατηρήσεις επύ της γεωλογικῆς κατασκευῆς της Σαλαμίνος. Δελτίο Ελλ.Γεωλ.Ετ., 6/1, 36-51.
- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α. & ΚΟΥΝΗΣ,Γ. 1969 : Η γεωλογική ενότης των προνεογενών-μεσοιζωικών σχηματισμών Αττικῆς-Βοιωτίας-Λοκρίδος καὶ τημάτος της ΒΑκης Πελ/σου. Δελτίο Ελλ.Γεωλ.Ετ., 7/2, 137-159.
- ΤΑΤΑΡΗΣ,Α., ΤΣΑΤΛΑ-ΜΟΝΟΠΩΛΗ,ΣΤ. & ΓΑΙΤΑΝΑΚΗΣ,Π. 1980 : Γεωλογικές-Μυκροπαλαιοντολογικές παρατηρήσεις επύ της νησίδας Λέρου καὶ η σχέση της με τα νησιά Αγ.Γεώργιος καὶ Σαλαμίνα (Σαρωνικός κόλπος-Αττική). Γεωλ. & Γεωφ. Μελ. ΙΓΜΕ, 23/1, 32 σ.