



HAL
open science

Étude du Nummulitique de la région de Peyresq et Thorame-Basse (B.A.) : Entrevaux 1-2-3, Allos 5, Digne 4

Jean-Claude Chavand

► **To cite this version:**

Jean-Claude Chavand. Étude du Nummulitique de la région de Peyresq et Thorame-Basse (B.A.) : Entrevaux 1-2-3, Allos 5, Digne 4. Stratigraphie. 1957. dumas-00979213

HAL Id: dumas-00979213

<https://dumas.ccsd.cnrs.fr/dumas-00979213>

Submitted on 15 Apr 2014

HAL is a multi-disciplinary open access archive for the deposit and dissemination of scientific research documents, whether they are published or not. The documents may come from teaching and research institutions in France or abroad, or from public or private research centers.

L'archive ouverte pluridisciplinaire **HAL**, est destinée au dépôt et à la diffusion de documents scientifiques de niveau recherche, publiés ou non, émanant des établissements d'enseignement et de recherche français ou étrangers, des laboratoires publics ou privés.

DIPLOME d'ETUDES SUPERIEURES de GEOLOGIE

Je tiens à remercier Madame X. Subler et
Monsieur Y. Z. les inspireurs de
ETUDE du NUMMULITIQUE
de la Région de Peyresq et Thorame-Basse (B.A.) sur
le terrain et d'aidés de leurs conseils dévoués.

Entrevaux - 1 - 2 - 3

Allos - 5 -

Digne - 4 -

Présenté par Jean-Claude CHAVAND devant la
Faculté des Sciences de Grenoble, le 4/6/1957.

Chapitre I - GENERALITES

Ce diplôme fait partie d'un travail d'ensemble sur le Tertiaire de Haute-Provence, entrepris sous la direction de Madame Gubler et qui doit permettre d'en établir une stratigraphie et une tectonique détaillées par là la paléogéographie de la région au Tertiaire.

Notre étude a porté sur les deux ensembles nummulitiques suivants :

- Le synclinal de Peyrèsq
- Les petits affleurements entourant Tharsan-Basse.

Présentation géo. Je tiens à remercier Madame V. Gubler et Monsieur J. Sigal qui ont été les inspirateurs de ce travail et qui ont bien voulu m'accompagner sur le terrain et m'aider de leurs conseils dévoués.

Le terrain se présente sous la forme d'un plateau qui est sillonné par un réseau de ravins. Mais en fait l'hydrographie est entièrement souterraine et il n'y a pas d'écoulement superficiel. Toute l'eau s'infiltre et après une circulation dirigée par les déformations de Nummulitique vient sourdre au contact d'un banc nummulitique en deux ou trois grosses sources à cheval sur le village de Peyrèsq.

Le relief est élevé au nord du plateau, ainsi qu'on le voit à la base de la colline de Tharsan-Basse. Les pentes sont très raides et les vallées sont profondes. Le relief est dû à des déformations de Nummulitique.

Chapitre I - GENERALITES

Ce diplôme fait partie d'un travail d'ensemble sur le Tertiaire de Haute Provence, entrepris sous la Direction de Madame Gubler et qui doit permettre d'en établir une stratigraphie et une tectonique détaillées et par là la paléogéographie de la région au Tertiaire.

Notre étude a porté sur les deux ensembles nummulitiques suivants :

- le synclinal de Peyresq
- les petits affleurements entourant Thorame-Basse.

Présentation géographique.

Le synclinal de Peyresq (Entrevaux 2) est un synclinal perché formant un plateau calcaire ondulé de 1.800 m. d'altitude moyenne. La végétation est très réduite : très peu d'arbres, une herbe courte servant de paturage aux moutons.

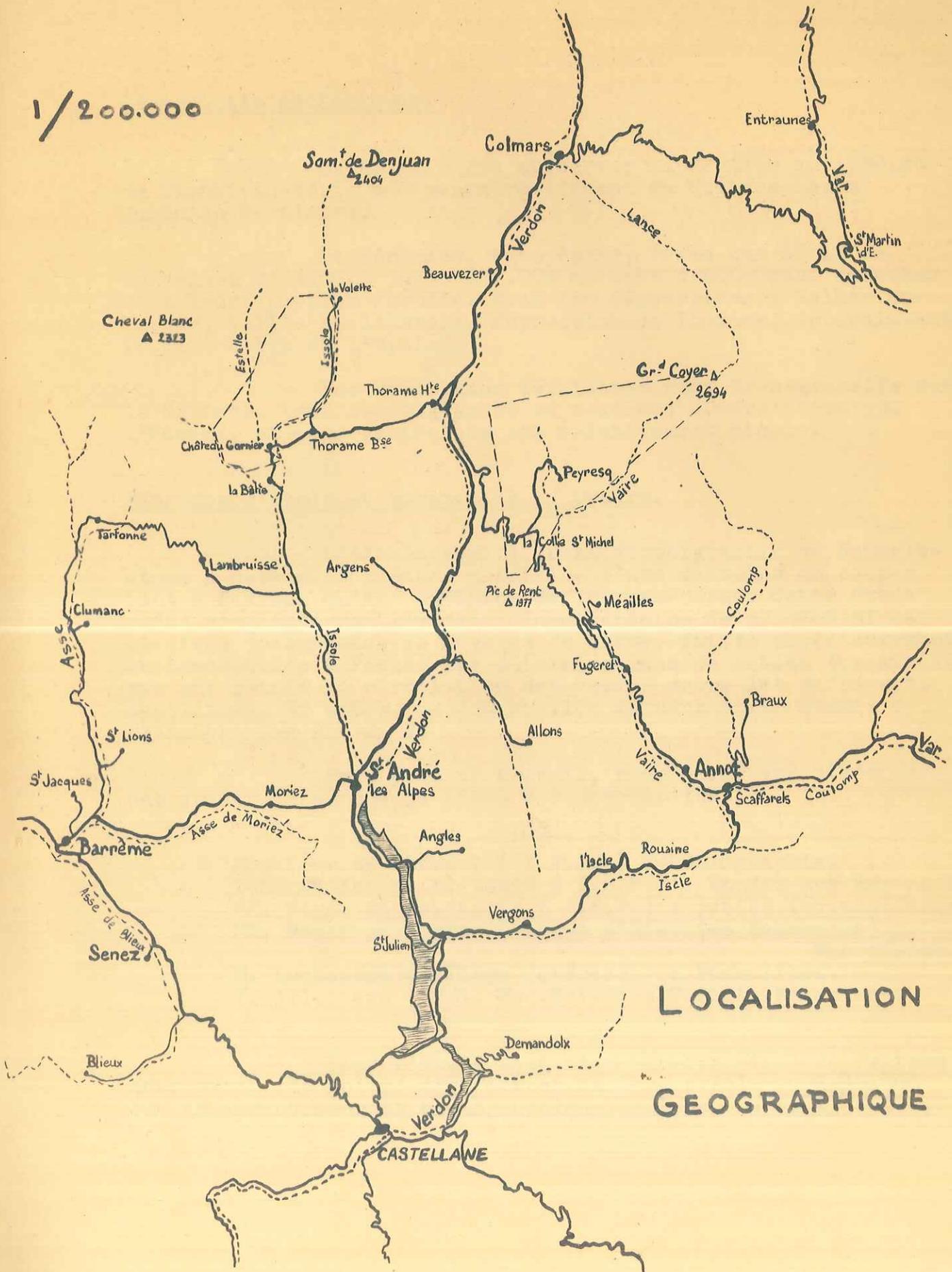
La ligne de partage des eaux entre les bassins du Var et du Verdon traverse l'angle N.W. du plateau qui est sillonné par un réseau de ravins. Mais en fait, l'hydrographie est entièrement souterraine : il n'y a pas d'écoulement superficiel. Toute l'eau s'infiltré et après une circulation dirigée par les déformations du Nummulitique vient sourdre au contact Crétacé-Nummulitique en deux ou trois grosses sources dont celle qui alimente le village de Peyresq.

Celui-ci est situé au bord sud du plateau, niché dans la falaise. Ses habitants cultivaient les pentes crétacées environnantes, mais maintenant cultures et village sont abandonnés. Seul subsiste l'élevage des moutons.

Quant au Nummulitique de Thorame-Basse il est dispersé sur les flancs de montagnes couvertes d'éboulis et parfois boisées. On y compte :

- un petit plateau boisé et herbeux au nord de La Batie
- un synclinal allongé au nord de Château-Garnier
- une série de pointements sur le flanc W. de la Vallée de La Valette.

1/200.000



LOCALISATION GEOGRAPHIQUE

Généralités géologiques.

Le terrain est situé sur la feuille au 1/80.000 de Digne. La série sédimentaire s'étend du Crétacé moyen jusqu'au Tertiaire.

Le Sénonien, très épais, forme une série de montagnes s'élevant jusqu'à 2.000 m. très fréquemment enfouies sous leurs propres éboulis. Dans les dépressions : Vallée du Verdon, Vallée de l'Issole, dépression de Thorame, apparaissent le Cénomaniens et l'Aptien.

Les synclinaux tertiaires sont transgressifs sur le Crétacé. Leur stratigraphie ne comprend généralement que l'Eocène, et leur tectonique est relativement simple.

Méthodes d'étude et moyens mis en oeuvre.

L'établissement de la stratigraphie du Nummulitique a nécessité l'étude détaillée d'une douzaine de coupes tant à Peyresq qu'aux environs de Thorame-Basse. Cette étude a été complétée par l'examen d'une centaine de plaques minces et d'une soixantaine de lavages de marne, faits ultérieurement au laboratoire à Paris. Des déterminations de petits foraminifères ont permis la corrélation des séries entre les différents synclinaux. En outre, un échantillon marneux a été soumis à l'analyse aux Rayons X.

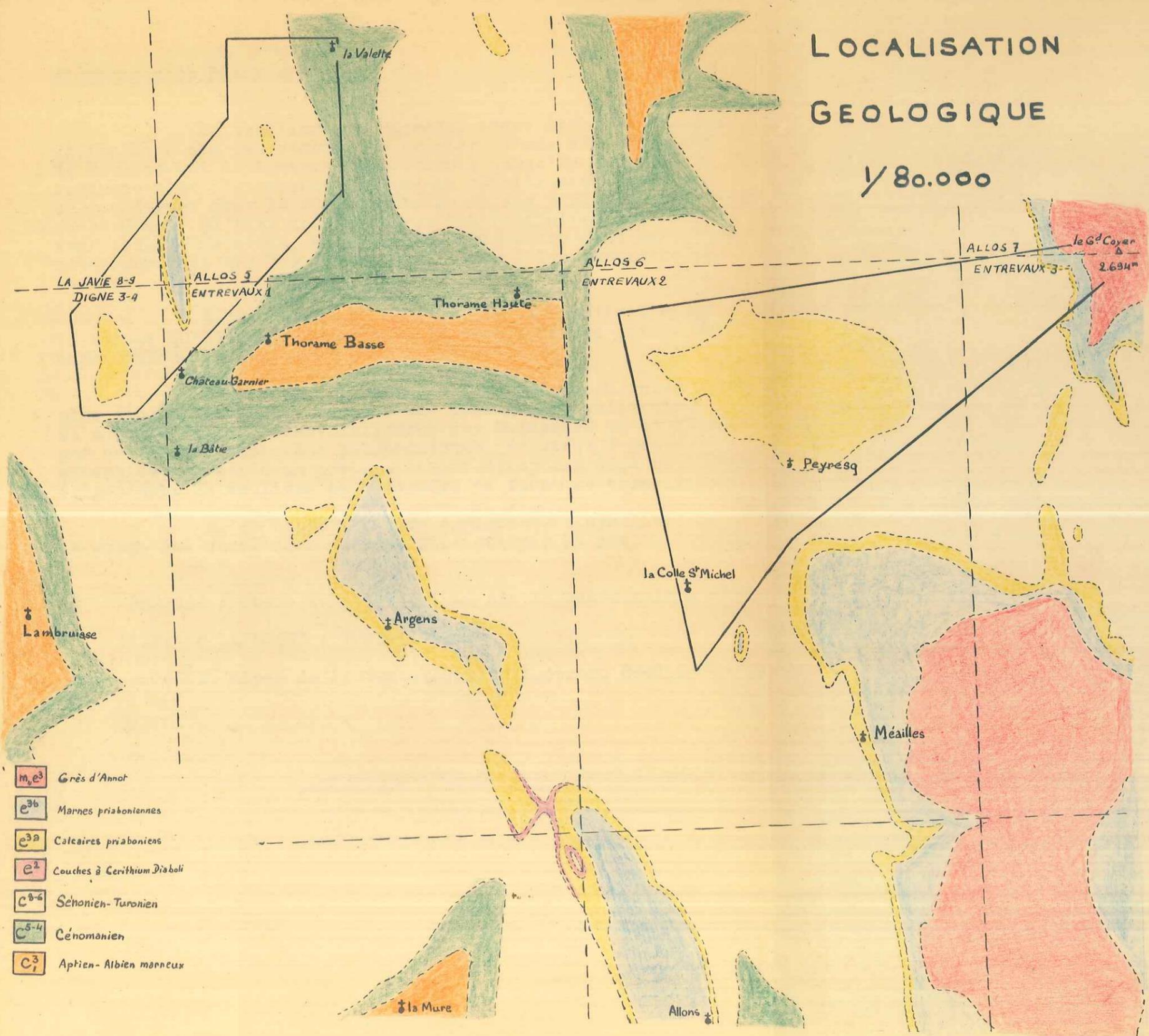
Pour tout ce travail, nous avons été aidés par des spécialistes que je tiens à remercier ici :

Monsieur de Charpal (I.F.P.) : Pétrographie.
Laboratoire de M. Vatan (I.F.P.) : Etudes aux Rayons X.
MM. Sigal et Espitalié (I.F.P.) : petits foraminifères.
MM. Roger et Sornay (Muséum d'Histoire Naturelle) :
Macrofaune.
M. Lanteaume (Collège de France) : Nummulites.
M. Alloiteau (Géol. Fac. Sciences Paris) : Polypiers.

Pour l'étude tectonique du synclinal de Peyresq nous avons été obligé d'effectuer un levé précis au 1/10.000 sur un agrandissement photographique de la carte au 1/20.000,.

LOCALISATION GEOLOGIQUE

1/80.000



- m₁e³ Grès d'Annot
- e^{3b} Marnes priaboniennes
- e^{3a} Calcaires priaboniens
- e² Couches à Cerithium Diaboli
- c³⁻⁴ Sénonien-Turonien
- c⁵⁻⁴ Cénomaniens
- c₁³ Aptien-Albien marneux

Chapitre II - STRATIGRAPHIE -

Historique et Bibliographie -

1 - Mémoire stratigraphique du Synclinal de Peyresq

Le synclinal de Peyresq, assez isolé et d'accès difficile a été peu visité. La première étude sérieuse date de Boussac qui le traverse du Fontanil jusqu'au village. Il remarque bien l'abondance d'éléments détritiques, notamment de poudingues dans la série, mais ne voyant pas la grande faille de la Graou, il fait des calcaires intermédiaires qui affleurent près de la route, un niveau compris entre deux barres de poudingues, ce qui lui permet d'affirmer l'âge tertiaire de ceux-ci.

C'est un calcaire gris, marneux, en petits bancs de 30cm. maximum d'épaisseur.

A. de Lapparent ne cite pas le synclinal mais il semble qu'il le comprend dans la zone atteinte par la mer nummulitique au Ludien.

Par contre, le synclinal de Château-Garnier a été plus étudié. Boussac y ramasse une très grosse collection de macrofossiles, essentiellement des Mollusques où il distingue des formes nettement priaboniennes, d'autres à grande extension, et enfin un certain nombre d'espèces déjà nettement oligocènes. Il souligne ce caractère de faune de transition.

A. de Lapparent cite également le synclinal et le range lui aussi dans la zone atteinte par la mer au Ludien.

BOUSSAC : Etude stratigraphique sur le Nummulitique alpin 1912.

A.F. de LAPPARENT : Thèse (1938).

J.GOGUEL Alpes de Provence (1953) Bull. carte. Géol. n°198 XL.

Chapitre II - STRATIGRAPHIE -

1 - Série stratigraphique du Synclinal de Peyresq -

A) - Le Crétacé :

L'étude détaillée du Crétacé a été faite par J. Castelain et Ph. Magnier (1). Nous nous sommes bornés à prélever quelques échantillons autour du synclinal afin de savoir si le Crétacé de Peyresq était partout du même âge.

C'est un calcaire gris, marneux, en petits bancs de 30cm. maximum d'épaisseur intercalés de lits de marne de 10 cm. environ. Ce facies est constant tout autour du synclinal et ne renferme pas de macrofossiles, sauf quelques rares Eponges. D'après les données pétrographiques de J. Castelain, il correspondrait au sommet du Sénonien connu dans la région.

L'étude des lavages montre une grande pauvreté en micro-faune jointe et sans doute liée à une recristallisation très poussée, signe d'efforts tectoniques. Cependant quelques échantillons ont fourni :

- Globotruncana Linnéi bulloïdes
- Globotruncana Cf. fornicata
- Globotruncana arca
- Globotruncana Lapparenti
- Stensoïna sp.
- Hétérostomella sp.

ce qui correspond au Sénonien supérieur (Campanien ?)

1) - J. CASTELAIN : Etude Géologique de la Région Allons-Rouaine - Crétacé et Tertiaire

Ph. MAGNIER : Entrevaux n°1-2-5-6. Synclinal d'Allons (Moitié N-W)

Diplômes présentés devant la Fac. Sciences de Grenoble le 7 Janvier 1957.

B)- Série de base : Poudingue et série grise (planche 2)

Cet ensemble est connu également à Allons et Argens mais c'est à Peyresq qu'il atteint son maximum de puissance. Il est formé d'une alternance de bancs de poudingues et de bancs de calcaires détritiques. Ceux-ci sont plus tendres, de couleur grisâtre en moyenne, d'où leur nom de couches grises.

L'étude de cette série a nécessité l'examen de 10 coupes autour du synclinal, numérotées de A à J. La coupe A faite dans une région trop tectonisée est très incomplète.

a)- Les couches grises : On observe de très nombreux facies :

- des calcaires gris, à grain assez fin, plus ou moins gréseux, à débit esquilleux ou en aiguilles.
- des marnes calcaires, identiques aux précédents, mais plus marneuses, à débit en petits prismes.

Ces deux facies sont les plus répandus.

- des calcaires gréseux en plaquettes, verdâtres,
- des calcaires compacts, très durs, rognoneux, souvent à patine verte,
- des calcaires compacts, gris à bruns, à pâte très fine avec des traces d'organismes.
- des bancs dits "Pisolithiques", à allure mamelonnée. Ils sont localisés à la partie W. et N-W. du synclinal.
- des marno-calcaires et des marnes détritiques dites marnes lie de vin, violacées à vertes, à légère odeur organique. Nous ne les avons trouvées à l'extrême E., dans le ravin oriental (coupe E)
- des lignites feuilletés intercalés de calcaires gréseux assez rares (coupe H)
- des micropoudingues.

Tous ces facies se présentent en plaques minces comme des calcaires détritiques formés de Crétacé remanié, mais de grain variable et de degré de remaniement plus ou moins poussé. Dans certains échantillons le Sénonien est entièrement re-sédimenté : On observe un calcaire microcristallin assez marneux à Globigérines et Spicules, assez homogène et très difficile à discerner du Crétacé intact.

Plus généralement, la roche comporte des gravelles de calcaire à Spicules, opaque et marneux dans un ciment plus clair hétérogène. Le caractère microconglomératique est net. Le ciment contient une partie très fine, assez sombre, souvent marneuse et toujours formée de crétacé remanié, mais aussi une partie plus claire d'origine non détritique, souvent organogène.

La taille des gravelles peut varier beaucoup, ainsi que leur pourcentage qui passe de 20 % à 95%. On a donc toute une série de microfaciès à caractère détritique de plus en plus marqué aboutissant au faciès de Crétacé reconstitué. Mais il n'a jamais été possible de mettre en évidence l'évolution orientée et régulière du caractère détritique. Des faciès très grossiers surmontent d'autres beaucoup plus fins; certaines coupes ne montrent guère que des microconglomérats, d'autres que des calcaires microcristallins. En outre, dans le cas possible de remaniement de calcaires détritiques déjà déposés, on ne peut pas faire la différence entre les gravelles formées par ce calcaire et celles issues du Crétacé originel.

L'étude au microscope montre aussi des grains de quartz anguleux, détritiques, de la glauconie, de la calcédonite souvent d'origine secondaire, très peu de pyrite et des traces hydrocarburées. Les teneurs en quartz et en glauconie varient également très vite et d'une manière désordonnée.

On trouve aussi des petits prismes allongés de calcite ayant une organisation radiée autour d'un axe central. Ce sont sans doute des Microcodium mais les cristaux de calcite ne sont pas très bien marqués et les axes sont plus gros que ceux que l'on observe habituellement. En outre, tout ceci est très remanié et très fragmenté.

Quant au faciès dit pisolithique il apparaît formé de zones concentriques, de calcaire microcristallin très marneux, séparées par des zones plus claires et moins marneuses. Le centre de chaque pisolithe est en calcite claire mais qui semble être secondaire. Cet emboîtement de couches n'a pas l'air d'avoir une origine mécanique, mais plutôt être dû à une algue encroûtante qui aurait donné une allure de fausse pisolithe.

Des marnes lie de vin du ravin oriental sont également formées de Crétacé re-sédimenté, mais très marneux. Leur étude aux Rayons X. a donné :

- Calcimétrie : 50 % CO_3 Ca.
- Analyse aux Rayons X. sur la fraction décarbonatée:
 - Illite : env. 30%.
 - Kaolinite : env. 25%.
 - Quartz : env. 45%.
 - Pyrite : traces.

Ces marnes sont encore très détritiques. L'association de minéraux argileux qu'elles renferment est d'une extension très grande et non caractéristique.

b) - Les poudingues : Ils se présentent en bancs d'épaisseur variable intercalés dans les couches grises. Le contact poudingues-couches grises, parfois très marqué, est cependant continu. Le ciment des poudingues a les mêmes caractères que les calcaires détritiques gris. Les galets sont tous formés de Crétacé supérieur (généralement Sénonien) : ce poudingue est monogénique.

On peut y distinguer deux faciès :

- un faciès à galets de taille moyenne (diam. env. 10 cm.) mais variable, avec des silex à patine jaune et d'autres bleutés, en coupelles, qui sont des Eponges silicifiées.

Les bancs de base sont généralement pauvres en ciment et à galets impressionnés; plus on s'éloigne du Crétacé, plus le ciment augmente d'importance ainsi d'ailleurs que le nombre des silex à patine jaune.

On observe également des intercalations de calcaires détritiques gris, des îlots de marnes et marnocalcaires sans doute crétacés, des zones à galets très petits (de la taille d'une bille).

- un faciès d'allure plutôt torrentielle qui apparaît vers le ravin oriental, envahit toute la série de base puis disparaît au N. de la cote 2.158.

Le ciment prend une très grande importance, les galets ne dépassent pas généralement la taille d'une bille et il y a abondance de micropoudingues et de microbrèches. On trouve aussi quelques gros galets et de nombreux silex verts (diam. 5 à 10 cm.) qui apparaissent en plaques minces comme des spongolites bourrées de Spicules dans un ciment calcédonieux avec un peu de quartz détritique.

Au microscope, l'étude du ciment des poudingues donne les mêmes résultats que pour les calcaires gris, mais le faciès est généralement assez grossier.

c) Faune : Cinquante échantillons de ces séries ont été examinés à Peyfèsq tant en lames minces qu'en lavages (ainsi que d'autres à Argens et Allons) : Aucun n'a donné de fossile tertiaire. Tous fournissent une faune crétacée remaniée de foraminifères arrondis et usés, très difficilement reconnaissables : Globigérines, Globotruncana, quelques Arenobulimina, etc

Outre les Microcodium, les seuls éléments originaux observés dans cette série de base sont deux petits organismes trouvés l'un dans le ravin de la Graou, dans des calcaires gris fins et compacts, l'autre dans les marnes lie de vin du ravin oriental. Ce sont des petits disques elliptiques de 4 m/m de diamètre moyen et de 0,5 m/m de hauteur, portant des stries concentriques. Ce sont vraisemblablement des opercules de Gasté-

ropodes, mais qui n'apportent aucune précision ni quant à l'âge ni quant au milieu de formation.

d)- Répartition (voir planche 2)

Poudingues et séries grises s'enchevêtrent, les bancs de l'un disparaissant en biseau dans l'autre. A Peyresq l'ensemble existe partout, sauf sur une centaine de mètres autour du sommet 2.158, mais on peut remarquer une complication croissante des dépôts en allant vers le S.W.

- Dans la région comprise entre Champlatte-Sud, le ravin de la Graou, celui de Laps et la cote 1650 à l'E. de Peyresq, la série comprend deux barres de poudingues; une inférieure très épaisse à la base, et une supérieure de quelques mètres immédiatement sous le calcaire nummulitique. Entre les deux s'étend un intercalaire épais de couches grises.

- La barre supérieure disparaît ensuite en biseau sous le calcaire. Ce fait est très visible vers la cote 1683 au N. de Peyresq et vers la cote 1650 à l'E. de Peyresq. Au-delà c'est la barre inférieure qui se divise en plusieurs barres secondaires qui disparaissent à leur tour en biseau soit à la base du calcaire nummulitique, soit au sein des couches grises. Ce phénomène s'observe très bien sur la falaise S.E. entre la cote 1650 et le ravin oriental.

- Au N. d'une ligne allant approximativement de Champlatte-Nord au ravin oriental, il n'y a plus de poudingues, seules existent les couches grises avec fréquemment des zones de micropoudingues.

- Enfin, l'extrémité E. du synclinal, autour du ravin oriental est envahie par les faciès originaux que sont le poudingue "torrentiel" et les marnes lie de vin.

e)- Age de la série de base.

Cet âge est toujours indéterminé, soit Crétacé terminal soit Eocène inférieur. L'absence de fossiles caractéristiques ne permet pas jusqu'à présent de trancher. Certes, toute la lithologie montre une persistance du Crétacé tant dans les poudingues que dans les couches grises, mais nous verrons que ce fait se poursuit jusque dans les calcaires nummulitiques sous la forme de gravelles, de crétacé et de Globotruncana remaniées dans des calcaires à nummulites.

C) - Base de la falaise nummulitique : poudingues perforés et calcarénite grossière.

Ce sont les premiers horizons tertiaires sûrs.

a) - Lithologie. : Ils comprennent des poudingues à éléments analogues aux poudingues étudiés précédemment, mais à galets perforés, intercalés de calcaires détritiques bruns.

Les poudingues sont très riches en ciment, calcareux, les silex à patine jaune sont très fréquents, beaucoup plus que dans le poudingue non perforé. Il est vraisemblable qu'ils résistent mieux aux chocs que le calcaire Sénonien. On trouve parfois également des galets de grès fin, blanc, léger, assez poreux et qui entourent souvent les silex.

Les calcaires détritiques ^{ou calcarénites} sont généralement assez grossiers de couleur brune, mouchetée de blanc. Ils sont tout à fait analogues au ciment des poudingues perforés; le passage de l'un à l'autre est tout à fait continu et se fait par une disparition progressive des galets.

Les perforations ont une forme légèrement enbouteille à col rétréci, et sont dues à des Mollusques du type Pholade. On a retrouvé un Mollusque dans son trou.

Au microscope les zones calcaires (ciment ou non) se révèlent conglomératiques, formées de petites gravelles de calcaire opaque microcristallin, marneux, à Spicules, dans un ciment hétérogène, et ressemblent donc beaucoup aux calcaires détritiques. Mais le ciment comporte une partie calciteuse, claire, importante et surtout fossilifère. On trouve des organismes tertiaires jusque dans les perforations des galets.

Les gravelles existent là aussi en proportion tout à fait variable, mais ne dépassent qu'exceptionnellement un pourcentage de 50%. Là aussi, il est impossible de mettre en évidence une évolution du caractère détritique, d'autant plus que les échantillons ne s'écartent guère d'une moyenne comprenant environ 30 % de gravelles.

Les grès poreux blancs apparaissent en plaques minces comme des grès très calcaires à ciment calciteux ou dolomitique avec des micas, un peu de tourmaline et des débris d'Encrines et de Mollusques. Ils sont associés à des zones encore plus siliceuses formées de scherts et de sponglites.

b) Faune : On trouve encore de nombreux organismes ^{crétacés} ~~tertiaires~~ remaniés, mais en outre apparaît immédiatement, dès les perforations, toute une faune nummulitique typique comprenant :

- Milioles
- Nummulites
- Astérigérines
- Halkyardia
- Chapmanina
- Fabiania
- Eorupertia

Nous étudierons cette faune plus en détail dans le paragraphe consacré au calcaire nummulitique, car elle se poursuit à peu près identique à elle-même jusqu'aux marnes bleues.

c) - Répartition : De même que les poudingues non perforés, le poudingue perforé voit son épaisseur diminuer du S.W. vers le N.E.

- Aux environs de Peyresq et jusqu'à la Graou on compte deux bancs de poudingues de 1 m. d'épaisseur minimum chacun séparés par un intercalaire de calcarénite souvent avec quelques galets perforés.

- Plus au N.E. le poudingue se réduit à un seul banc à la base du calcaire nummulitique, mais on observe souvent aussi que le sommet des poudingues sousjacents, là où il y en a, est également perforé sur une dizaine de centimètres.

- Encore plus au N.E. l'amincissement se poursuit et il ne reste plus que des alignements plus ou moins lenticulaires de galets perforés à des hauteurs diverses dans la falaise nummulitique.

On peut trouver d'ailleurs des galets perforés isolés à tout endroit du nummulitique, même jusqu'au sommet du calcaire. Le passage du poudingue au calcaire est continu. Enfin, notons que le pourcentage de silex jaunes augmente toujours et que les alignements lenticulaires de galets comportent 80 % de silex.

D) - Le Calcaire Nummulitique.

La limite inférieure manque de netteté. Nous la plaçons conventionnellement au toit du dernier banc de poudingues bien différenciés, ce qui conduit à inclure les poudingues perforés du dernier type (alignements lenticulaires) dans le calcaire nummulitique.

a) Lithologie :

Une seule coupe à Peyresq montre la succession complète du calcaire jusqu'à son sommet : c'est la coupe H prise au débouché sud du ravin de la Graou :

- de 0 à 4 m. : calcarénite assez grossière, brune à points blancs, contenant encore quelques galets perforés. Au microscope, elle apparaît encore légèrement microconglomératique avec quelques gravelles et un ciment abondant et hétérogène. Très peu de Nummulites.
- de 5 à 10 m. : calcarénite toujours compacte mais plus fine et dont le grain diminue quand on s'élève dans la série.

Au microscope, ce calcaire est toujours un peu conglomératique, mais le pourcentage de gravelles diminue rapidement ainsi que leur taille et le calcaire devient presque organogène.

Par ailleurs les Nummulites apparaissent franchement généralement localisées dans des lentilles très riches en faune.

- de 11 à 20m.: calcaire fin, à débit esquilleux parfois admettant des bancs très compacts, et des bancs à macrofossiles.

Au microscope, c'est un calcaire presque entièrement organogène, il n'y a plus pratiquement de gravelles, mais, il reste quelques témoins crétacés dans le ciment : Spicules, etc..

Les Nummulites deviennent très nombreuses, mais toujours assez localisées.

Au-dessus on passe insensiblement à des calcaires marneux entrecoupés de marnes calcaires. Par analogie avec les travaux de Magnier et de Castelain, nous avons étudié à part cette série supérieure qui est intermédiaire entre calcaire franc et marnes bleues.

L'épaisseur du calcaire nummulitique est donc d'environ 20 m. et il semble qu'elle soit à peu près constante sur tout l'étendue du synclinal de Peyresq. Mais généralement l'érosion a enlevé le calcaire esquilleux supérieur et la falaise ne comprend que les 10 m. compacts de base.

Au point de vue pétrographique on peut enfin mettre en évidence dans les différents échantillons prélevés une évolution qui tend à faire disparaître la part du Crétacé et à augmenter la partie organogène. Les quartz détritiques anguleux et les zones silicifiées secondaires sont toujours présents.

b)- Faune :

Macrofaune : Un banc très fossilifère du sommet du calcaire compact a fourni de nombreuses Turritelles appartenant en majorité à l'espèce *Turritella Imbricata* Lk. var. *Carinifera*. En outre, tout le calcaire esquilleux est riche en Polypiers :

Microfaune : Les Nummulites appartiennent aux deux genres *N. striatus*, Brug. et *N. Fabiani* Prévér. En outre, nous avons trouvé la même faune que dans les poudingues perforés à savoir :

- Astérigérine : *A. Rotulata*
- Miliolles
- Rotalidés
- Eorupertia
- Planorbulidés
- Chapmanina
- Fabiana

Tous les premiers genres de la liste précédente sont développés uniformément tout au long de la falaise, depuis

le poudingue perforé jusqu'au sommet. Mais, les genres Chapmanina et Fabiania, rencontrés dans le poudingue perforé à la base des calcaires ne se voient plus ensuite, mais réapparaissent cependant vers le sommet du calcaire compact dans des échantillons pris à l'extrême E. du synclinal. Enfin, il ne semble pas y avoir de Discocyclines dans le calcaire nummulitique de Peyresq. On trouve des loges isolées qui ressemblent un peu à des loges de Discocyclines, mais d'une part elles sont trop grandes et d'autre part on n'a jamais vu de loges équatoriales. Ces organismes pourraient appartenir à des algues ou peut-être à des Eponges.

c)- Variation de facies :

L'allure générale de la falaise nummulitique est à peu près constante sur tout le synclinal de Peyresq. Seuls présentent quelques irrégularités de répartition les niveaux de galets perforés ainsi que les niveaux à macrofossiles et à Nummulites.

E)- Les calcaires intermédiaires .

La coupe de la Graou montre, (comme nous l'avons déjà dit) au-dessus des calcaires francs, des calcaires marneux intercalés de marnes calcaires, puis une série d'une quarantaine de mètres environ de marnes calcaires uniformes. La corrélation par les microforaminifères de cette série avec celles d'Allons et d'Argens montre que celle-ci correspond entièrement aux calcaires intermédiaires. Selon les définitions adoptées pour Allons et Argens par Magnier et Castelain, il n'y a pas de marnes bleues à Peyresq.

A la Graou on observe :

- 10 à 12 m. de marnocalcaires bicolores, bruns et bleus, esquilleux, assez durs.
- env. 25 m. de marnes toujours assez calcaires, assez dures, bleutées.

Ces faciès se rencontrent en tout petits affleurements dans le synclinal, toujours identiques à eux-mêmes.

La faune est très pauvre, les lavages ont montré une recristallisation très poussée de la série, ce qui n'est pas étonnant car elle est limitée à l'W. par un grand accident.

Parmi les macroforaminifères on a trouvé :

N. Chavannési
Operculinoides
Discocyclines.

Les microforaminifères comprennent des Robulus ~~etc.~~ des Eponides, des Cibicides et surtout une Uvigérina qui a permis la corrélation avec les niveaux équivalents de Château-Garnier.

F) - Le Quaternaire : Il est de deux types :

- Des éboulis importants sur les pentes crétacées.
 - Des alluvions dans les ravins et les petites vallées entaillant le plateau nummulitique de Peyresq.
- En fait ce sont des amoncellements de fins éboulis de calcaire et d'argile de décalcification sur lesquels se sont installés des prés.

II - Série Stratigraphique des synclinaux de Thorame-Basse

A) - Le Crétacé : De même qu'à Peyresq nous n'avons étudié que quelques échantillons.

A Chateau-Garnier, et à la Batie le Nummulitique repose sur des calcaires marneux intercalés de lits de marne tout à fait analogues à ceux de Peyresq. Les lavages ont montré là aussi une très grande recristallisation et quelques foraminifères :

- Globotruncana Lapparenti
- Globotruncana Linnæi bulloïdes

c'est du Sénonien supérieur.

Par contre à la Valette le Nummulitique surmonte un calcaire marneux en petits bancs, compact, sans intercalation marneuse. Cette série repose ensuite sur des marnes noires à petits bancs calcaires. Les calcaires compacts sont très recristallisés et azoïques, mais d'après les études de J. Castelain on peut penser qu'il s'agit du Sénonien inférieur. ~~En outre,~~ la série marneuse a fourni par lavages :

- Rotalipora Apenninica
- Rotalipora Cushmani
- Thalmaninella Brotzeni

c'est du Cénomaniens supérieur.

B) - Calcaires nummulitiques et poudingues perforés

Aucun des trois ensembles nummulitiques de Thorame-Basse ne comporte de série de base avec poudingues non perforés. La falaise nummulitique repose directement sur le Crétacé. Mais à sa base, et dans chacun des trois synclinaux, on trouve un niveau de poudingues perforés, souvent lenticulaire.

La coupe de la falaise nummulitique a été prise à Chateau-Garnier sur le flanc W. du synclinal:

Non Sénonien Sup. marneux comme Chateau-Garnier

> contacts Sénoniens

- 1 m. de poudingues perforés avec de nombreux silex noirs et de gros galets de marnocalcaires.
- 2 m. de calcarénite très grossière à éléments détritiques de la taille d'une tête d'épingle ou d'un grain de blé,
- 5 m. de calcaires compacts ou calcarénite très fine avec quelques galets et des zones plus grossières.
- 5 m. de calcaires compacts bruns roses fins, durs, avec lentilles très fossilifères (Nummulites)
- 7 m. de calcaires compacts à la base, esquilleux au sommet, fossilifères.
- 5 m. de calcaires esquilleux avec zones à Turritelles et Mollusques, et quelques bancs compacts.

En fait, il semble que cette épaisseur soit exagérée car le calcaire est coupé de plans de cassure presque horizontaux qui l'on fait glisser sur lui-même, redoublant ainsi certains niveaux. L'épaisseur réelle ne doit pas dépasser 20 m.

La falaise nummulitique à la Batie et vers la Valette est tout à fait comparable à celle de Château-Garnier.

Au microscope, on fait à peu près les mêmes observations que l'on avait faites à Peyresq. On voit la même évolution depuis le ciment du poudingue perforé jusqu'au sommet des calcaires avec la réduction de l'apport Crétacé et l'augmentation de la partie organogène. Dans l'ensemble, la falaise nummulitique de Château-Garnier est quand même moins détritique que celle de Peyresq.

La faune observable en plaques mimes est également tout à fait comparable à celle de Peyresq : l'association Nummulites-Milioles-Astérigérines est très répandue, et se poursuit dans toute l'épaisseur du calcaire. Les autres genres n'ont pas été observés, mais il faut tenir compte du fait que nous avons examiné beaucoup moins d'échantillons qu'à Peyresq.

Enfin, le calcaire nummulitique de la Valette présente comme trait original de montrer à sa partie supérieure, outre l'association ci-dessus, une faune de Discocyclines et d'Operculines.

C) - Calcaires intermédiaires

A Château-Garnier, on trouve ensuite, comme à Peyresq, une série de calcaires marneux et de marnes calcaires. Mais cette série est plus épaisse et l'étude de la microfaune a montré que le sommet des marnes calcaires correspondait à la base des marnes bleues d'Allons. Qua

A la Valette, des petits synclinaux pincés renferment des marnes calcaires bleutées que l'étude de la microfaune a montré appartenant aux calcaires intermédiaires.

a) - Coupe de Château-Garnier :

- 10 à 12 m. de calcaire marneux bicolore à Turritelles Nummulites et Discocyclines.
- 15 m. env. d'alternance de bancs de calcaire marneux et de marnes calcaires avec horizons à macrofaune et à Nummulites et Discocyclines.
- 30 m. env. de marnes calcaires bleutées à Polypiers Mollusques etc..

Les calcaires intermédiaires de la Valette, riches en Nummulites et Discocyclines, ne comportent pas de macrofossiles.

b) Faune -

Macrofaune -

- Clavella Noe Chemnitz
- Turritella imbricata L. Var. carinifera
- Panopea allonsensis Boussac
- Merérix aequistriata Mayer
- Bicorbula gallica Lamark

Microfaune -

- N. Garnieri
- N. Chavannesi
- N. Rutimeyeri
- N. type Incrassatus
- Operculina sp.
- Discocyclines.

On peut noter cependant en général que les échantillons de Château-Garnier ne sont pas très riches. La microfaune de la Valette est tout à fait comparable à celle de Château-Garnier.

D) - Marnes bleues -

Pour placer la limite calcaire intermédiaire marnes bleues, Magnier et Castelain ont adopté les deux critères suivants :

- les marnes bleues sont marneuses, franches, par opposition au sommet des calcaires intermédiaires qui est encore assez calcaire.

- les marnes bleues ne contiennent pas de macroforaminifères; ni Nummulites ni Discocyclines.

base. Il n'est donc pas exclu a priori qu'elle ait pu faire disparaître les séries de base en certains endroits.

La série que nous avons appelée marnes bleues à Château-Garnier est formée par une trentaine ^{d'environs} de marnes encore calcaires, peu fossilifères et dans lesquelles on trouve encore N. Garnieri et N. Chavannesi et quelques Discocyclines. A première vue on ne devrait donc pas les inclure dans les marnes bleues, mais les échantillons ont fourni une microfaune comprenant entre autres :

Globorotalia cocoaensis Cushman
Virgulina halkyardi# Cushman
Eponidès Ouachitensis Howe et Wallace

qui sont caractéristiques de la faune des marnes bleues inférieures d'Allons.

III- Compléments stratigraphiques -

A)- Comparaison entre les Nummulitiques de Peyresq et Thorame-Basse.

Nous avons vu que les deux séries stratigraphiques sont tout à fait comparables, mise à part l'absence complète de la série de base à Thorame-Basse. Les épaisseurs des différents termes de la série sont approximativement égales : une vingtaine de mètres pour les calcaires, et de 30 à 40 m. pour les calcaires intermédiaires.

La seule différence importante réside dans le caractère détritique beaucoup plus accusé de la série de Peyresq, qui entraîne une grande pauvreté en fossiles.

B)- La série de base :

Nous manquons de renseignements sur cette série. Nous avons vu que son âge était encore indéterminé, de même nous connaissons mal ses conditions de dépôt.

Cependant, nous pouvons déjà préciser les faits suivants :

a)- Extension : La série de base est connue :

- sur toute la surface du synclinal de Peyresq (40 m. max.)
- dans la partie S. et S.E. du synclinal d'Argens (30 m.), ainsi qu'à l'extrémité N.E. du synclinal d'Allons.
- dans le flanc W. de la cuvette de Rouaine
- enfin, dans les synclinaux situés plus au S.W. de Barrême, Taulanne et Castellane.

Il semble bien que la série soit limitée à des petits bassins isolés. Mais ce n'est pas sûr, car la mer nummulitique a remanié le sommet des poudingues en déposant le poudingue perforé dont l'extension dépasse un peu celle de la série de

base. Il n'est donc pas exclu à priori qu'elle ait pu faire disparaître complètement la série de base en certains endroits. Mais l'importance assez modeste du poudingue perforé ne semble pas indiquer un remaniement très poussé, et nous pensons donc plutôt que les poudingues et les couches grises ont été déposés dans des petits bassins séparés.

b) - Milieu de dépôt : La conclusion précédente fait pencher pour un dépôt en eau douce. Des arguments stratigraphiques sont faibles ; seule la présence de lignite semble confirmer cette hypothèse.

La disposition des couches de poudingue avec de nombreux biseaux, telle qu'on peut l'observer à Peyresq, suggère un dépôt par un fleuve divaguant dans un lit large et soumis à des crues, rappelant la Durance mais en moins torrentiel. L'augmentation des termes à grain fin vers le N. et l'E. semble indiquer que l'apport venait de l'W. ou du S.W., à moins qu'il ne s'agisse d'un large méandre.

Il resterait à expliquer deux faits énigmatiques :

- l'absence totale de faune,
- l'absence presque totale de graviers (diam. 0,5 à 5 c/m) sauf à l'extrémité E. de Peyresq dans le poudingue dit "torrentiel"

c) - Essai de reconstitution paléogéographique : L'étude des microfunes du Crétacé (J. Castelain) montre que la région a été émergée avant le dépôt du nummulitique car les niveaux les plus récents observés sous le Tertiaire sont du Campanien inférieur. Les galets de poudingue sont tout à fait analogues au Crétacé affleurant actuellement et ne semblent pas avoir subi un transport prolongé. Les poudingues seraient donc le résultat du démantèlement du sommet du Sénonien.

La région a été émergée à la fin du Crétacé et début du Tertiaire, donc sous l'influence des plissements pyrénéens. L'érosion a commencé à démanteler ces hauteurs, déposant ainsi les poudingues et autres couches grises détritiques qui dateraient ainsi de l'Eocène inférieur (peut-être Lutétien).

La répartition des poudingues serait donc en liaison avec les axes structuraux car le dépôt se serait fait dans les cuvettes et vallées du continent émergé à cette époque.

Le problème de la paléogéographie de la série de base intéresse donc la stratigraphie et la tectonique.

C) - CARTOGRAPHIE - : Nous avons cartographié :

- c) c⁵⁻⁴ : marnes Cénomaniennes de la Valette
- c⁶ : Sénonien jusqu'au Santonien
- e² ? : poudingues non perforés
couches grises
poudingues perforés
- e^{3a} : calcaire nummulitique
- e^{3b} : calcaires intermédiaires
marnes bleues.

Chapitre III - TECTONIQUE -

1 - Tectonique de la région de Peyresq (planche 3)

Le synclinal de Peyresq est en fait un plateau ondulé de Nummulitique, sans allure synclinale bien nette, et où l'on peut distinguer :

- un compartiment oriental calme, à peu près monoclinale,
- un compartiment occidental beaucoup plus compliqué, haché de failles qui découpent le plateau en plusieurs blocs.

Mais cette tectonique de Nummulitique ne correspond pas exactement à celle du Crétacé sousjacent; les failles n'affectent pas toutes le Crétacé. Il y a une disharmonie très nette entre les deux formations. Le Sénonien calcaréo-marneux joue ici le rôle de terrain plastique, pouvant destiner des charnières plus ou moins marquées ou même des plissements. Au contraire, le Nummulitique, incompetent, à une tectonique plus cassante. Toutefois, il faut distinguer deux cas :

- lorsque la falaise Nummulitique ne comprend pas de poudingues à sa base, elle peut dessiner des ondulations à grand rayon de courbure en se moulant sur le Crétacé,
- dans le cas contraire, elle est d'une rigidité très grande, ne plie pratiquement pas, mais se casse selon de petites failles rectilignes de faible rejet.

Cette disharmonie s'accompagne d'un décollement général du Nummulitique de sur le Crétacé, avec des glissements et des tassements locaux.

Nous étudierons successivement les deux parties du plateau de Peyresq avec leur soubassement crétacé où nous avons pu suivre certains des accidents relevés dans le Nummulitique;

A) - Moitié occidentale du plateau de Peyresq.

Les failles qui accidentent cette région appartiennent à deux systèmes, l'un de direction approximativement N.S., l'autre à peu près N.NW & S.S.E. On peut distinguer trois parties :

- à l'W. une zone tabulaire coupée de failles N.S.
- à l'E. une zone d'ondulations faillées, de direction N.NW & S.S.E
- au centre, une zone où coexistent les deux systèmes.

a) Zone centrale :

Le système de failles : Les failles dessinent un éventail à partir d'une faille principale F.1 qui tranche le bord S. du plateau à la Graou. Mais cet accident se suit dans le Crétacé vers

le S. sur une distance de 5 km. env. Il apparait dans le flanc E. du puy de Rent, vers Charmettes, et se poursuit en faisant chevaucher d'W. vers l'E. le Sénonien sur un petit synclinal nummulitique : le Synclinal de la halte de Peyresq, (région étudiée par Ph. Magnier). On le voit ensuite vertical dans le ravin de la Ginestière où il sépare un Sénonien calcaire bousculé à l'W. d'un Sénonien supérieur marno-calcaire presque horizontal à l'E. Enfin, il aborde la bordure méridionale du Nummulitique sous la forme d'une grande faille N.S. F 1 de pendage E. en profondeur mais légèrement renversée en surface. Celle-ci met en contact le Crétacé à l'W. avec le sommet des calcaires intermédiaires marneux à l'E., ce qui correspond à un rejet d'environ 120 m.

Un peu de calcaire nummulitique est resté coincé le long du plan de faille. Une série de petites cassures parallèles à la grande provoque un relèvement en escaliers du calcaire de la lèvre orientale.

Mais rapidement vers le N. ce grand accident se décompose dans le Nummulitique en donnant l'éventail dont nous avons déjà parlé et qui s'étend jusqu'au Pré de Thorame. Toutes ces failles ont la lèvre W. relevée. F 1 bifurque d'abord en deux branches F 1a et F.1b.

F-1a conserve une direction approximativement N.S. elle est à peu près verticale malgré un léger pendage E. et met en contact, selon la topographie, les séries grises avec le sommet des calcaires intermédiaires ou le Crétacé apparu en boutonnière avec le sommet des calcaires Nummulitiques francs, ce qui correspond à un rejet de 80 m. env. Vers le Pré de Thorame, F 1a s'amortit rapidement.

F-1b, par contre, de direction N.W.-S.SE est assez courte, mais il s'en détache une autre branche N.S. F 2, à pendage E. parfois assez fort, et qui met en contact la base du calcaire avec son sommet, soit un rejet de 20 à 30 m. qui diminue et s'annule vers le N.

F-3 est une courte faille en Y qui se détache à son extrémité S.E de F 1a et qui rejoint vers le N. F 2. De direction N. NW-S SE, elle a un rejet comparable à F 2.

F-6 présente les mêmes caractéristiques d'orientation et de rejet. Elle n'est sans doute que le relai vers le N. de F 1b. A son extrémité S. elle rejoint la grande faille N.S. F 5. Celle-ci se singularise par son inversion de rejet à 200 m. de la bordure N. du Nummulitique : la lèvre E. est alors relevée d'environ 15 m. ce qui est exceptionnel à Peyresq.

D'autres petites failles secondaires à faible rejet se détachent parfois de ces failles principales où leur sont parallèles donnant ainsi des dispositifs en "queue de cheval" ou en "touches de piano".

Enfin, il faut mettre à part la faille F 4 qui naît à partir d'une queue de cheval de petits accidents et, contrairement aux précédentes failles, voit son rejet augmenter vers le N. jusqu'à atteindre 100 m. à la bordure N. du Nummulitique

Les unités élémentaires :

Tout ce dispositif de failles sectionne le plateau en petites unités.

1.- Dans la région de la Vallée Perdue et du Pré de Thorame les unités ont une allure grossièrement semi-synclinale comportant :

- un flanc W. à peu près inexistant, tronqué par failles ;
- un fond de bateau où l'érosion a respecté tout ou partie des calcaires intermédiaires ;
- un flanc E. à peu près régulier terminé par une falaise regardant vers l'E. et où apparaissent les termes inférieurs de la série, le long de la faille qui sépare le demi-synclinal de l'unité voisine.

On compte trois de ces unités :

- le demi-synclinal de la Vallée Perdue entre F. 1 a, F 3, F 2 et F. 1 b dont la bordure N. est accidentée par la petite faille F 3b. A l'E. et au S. des petites cassures parallèles à F. 1 a découpent le Nummulitique et provoquent un écaillage le long de F. 1 a : du poudingue apparaît tectoniquement au milieu des séries grises.
- le demi-synclinal du Pré de Thorame-Vallon central entre F 1 et F 4, accidenté en son milieu par une petite faille N.S. Il semble qu'il existe un court flanc W. le long de F 4.
- le demi-synclinal du Pré de Thorame-Vallon W. : entre F 4 et F3 F 2 : semblable au précédent avec un court flanc W. et quelques accidents secondaires.

11.- Par contre, à l'W. de F2, la dislocation du plateau est moins poussée. Celui-ci présente des ondulations compliquées par failles, mais les flancs à pendage E. existent encore. Cet adoucissement de la tectonique est dû :

- à l'éloignement de l'accident majeur F 1
- à l'absence de poudingues dans la série. Le plateau est moins rigide, s'adapte mieux au Crétacé ; ce fait explique également sans doute la réapparition de flancs W. au Pré de Thorame, et l'amortissement des failles vers le N.

Il en résulte la formation d'ondulations :

- un anticlinal au S.W. de la cote 1882,9 d'axe N NW-S SE, avec un flanc oriental doux et un flanc occidental plus raide (pendages de 40°). Au S. cet anticlinal voit son axe s'abaisser puis F 2 en fait disparaître le flanc E. et S.E. Il est alors réduit à un demi-périclinal à pendages S. de 20° et W. de 40°

et enfin s'amortit complètement.

- Un synclinal d'axe N NW-S SE correspondant à la Vallée 1771 ~~Perdue~~. Le flanc E. accidenté par F 5, se raccorde à l'unité précédente, le flanc W. faillé lui aussi est bien visible vers la cote 1771. Mais plus au S. F 6 fait disparaître ce mouvement, le synclinal se réduit rapidement à un monoclin W. bordé à l'W. par F 6 et F. 1 b.

b) Zone tabulaire occidentale : C'est une région beaucoup plus calme, presque tabulaire, coupée de failles N.S à lèvre W. relevée et à rejet pouvant atteindre 20 m.

Au N. Chaumettes est un monoclin E., Champlatte-Nord un fond de bateau légèrement relevé sur les bords.

Champlatte-Centre est un peu redressé à l'E. Quant à Champlatte-Sud, il s'y dessine un léger dôme anticlinal avec un plongement vers l'E. vers F. 1. Ce mouvement est encore accentué par des glissements sur le Crétacé qui disloquent en marches d'escalier le calcaire Nummulitique et les poudingues. Ce fait s'observe bien le long de F 1 b et à la pointe S. de Champlatte-Sud.

C'est également au glissement sur le Sénonien que l'on doit les accidents qui affectent la série de base à l'E. et au N. du Fontanil. Ils ont provoqué le redoublement partiel de la série ainsi que le basculement du bloc de l'éperon 1638 vers l'W., basculement qui a entraîné le décollement des poudingues de sur les couches grises avec formation de paquets glissés.

c) Les ondulations à l'E. de F 1. : Cette région comprend une suite de synclinaux et de zones faillées, tous d'axe N NW S SE, qui s'amortissent vers l'E. et qui sont limités à l'W. par F 1 et F. 1 a.

Le synclinal de la Graou est de forme triangulaire et l'érosion y a respecté les calcaires intermédiaires. Le flanc W. est très réduit, haché par les petites failles parallèles à F. 1 ; le flanc oriental, plus calme, est bordé par F.10 et par la zone faillée du ravin de la Graou.

^{du suivant} Le mouvement anticlinal qui sépare le synclinal précédent apparaît au N.W. de Peyresq. Il est d'abord régulier, F. 10 tranchant simplement sa retombée occidentale avec une lèvre E. relevée de 15 m. env. Mais plus au N. le mouvement devient chevauchant sur le synclinal de la Graou, F 10 se renverse, prend un pendage E. marqué, tous les contacts stratigraphiques entre les divers horizons du Nummulitique deviennent tectoniques et on en arrive à un écaillage où apparaissent les couches grises, le poudingue et même le Crétacé. Enfin, tous ces accidents rejoignent F. 1 a, un peu plus loin.

Le synclinal du plan supérieur de la Graou présente des ressemblances avec celui de la Graou : présence de calcaires intermédiaires, flanc W. très tectonisé, comme nous venons de le voir. Le flanc E. est un grand monoclinial qui s'étend au N. jusqu'au Pré de Thorame-Vallon Sud, mais qui est compliqué par un Y de failles (F. 11 et F. 12) limitant un compartiment surelevé où apparaissent les séries grises. Vers le S.E. le mouvement synclinal s'amortit au N.W. de Peyresq et le synclinal passe à un monoclinial W. vers Laps.

Ces monoclinaux sont limités à l'E. par une série de failles s'étendant depuis la cote 1650 environ jusqu'au Pré de Thorame-Vallon Est avec une direction N NW - S SE. F 16 a sa lèvre E. relevée de quelques mètres. Vers la cote 1683, dans le ravin de Laps, elle est relayée par F 13 dont le rejet de 50 m. est inverse du précédent. Ce relai s'effectue avec un léger écaillage faisant apparaître des séries grises au milieu du calcaire Nummulitique.

F 13 s'amortit 800 m. plus au N. transformée en flexure dans le calcaire (qui ne doit pas avoir de poudingue à sa base). F 14 et F. 15 apparaissent un peu plus à l'W. dessinant un Y et toutes deux à lèvre W. relevée. Mais, tandis que F 15 avec un rejet de 20 m. disparaît vite vers le N. F 14 augmente d'importance et atteint 80 m. de rejet à la bordure N. du plateau ce qui la rend tout à fait analogue à F.4.

F 4 et F 14, comme F 1 de l'autre côté du plateau, correspondent à un grand accident du Crétacé, de direction N NW-S SE et à lèvre W. relevée. Cet accident se poursuit très loin au N. : il longe la Montagne du Mont en devenant N W-S E, franchit le Verdon à peu près à la hauteur du pont de la route d'Ondres, passe entre le pic de Mal Hubac et la plaine de Jassaud (où il affecte le bord S. du Tertiaire de la Montagne de Chalufy) et continue encore plus loin par la cabane de Chalufy, et la Colle Meyère.

Un peu de calcaires intermédiaires a subsisté le long de F 13, F 14 et F 15. Puis, plus à l'E. s'étend le grand monoclinial qui constitue la moitié orientale du plateau de Peyresq.

B)- Le Crétacé à l'W. au N.W. et au S.E. du plateau de Peyresq.

Le Crétacé est donc affecté par un très grand accident qui, d'abord N.S vers le S. devient N.W. SE vers le N., le changement de direction ayant lieu à Peyresq. Sauf donc, F 1 F 4 et F 14 et sans doute quelques autres aussi, les failles du Nummulitique n'affectant guère le Crétacé. Ce sont plutôt des cassures de réajustement du plateau sur le substratum Sénonien.

A l'W. de ce grand accident, s'étend une zone haute assez accidentée ; le Crétacé y est souvent plissé (route de la Colle St-Michel à Peyresq, route de la Colle St-Michel à St-André-des-Alpes) et on y repère d'autres failles :

- soit à peu près N.S : F 8 qui se prolonge au N. et au S. dans le Crétacé, faille du haut ravin de la Subie dont F 7 n'est peut-être que l'extrémité N.
- soit environ N W-S E : faille du Bois du Mont, très peu nette, failles de la Bergerie, Liautaud.

C)- Moitié orientale du Plateau de Peyresq.

C'est un vaste monoclinal de S.W à W., assez régulier et où l'on peut distinguer :

- au N. (du Courradour jusqu'à la cote 1897) une région très calme, un peu ondulée, pratiquement sans failles, avec des pendages S.W à W. de 10° environ atteignant 30° le long d'une ligne courbe allant des environs de la cote 1775 jusqu'à 800 m. de la cote 1650.
- au S. une région toujours monoclinale vers le S.W et l'W. mais sans ondulations et par contre, coupée de failles de direction variant entre N NW-S SE et N NE-S SW, généralement à lèvre E. relevée de quelques mètres. Elles mettent en contact les poudingues perforés contre le calcaire Nummulitique ou contre les séries grises.

La tenue différente de ces deux régions s'explique par la répartition des poudingues : le N. qui est en dépourvu s'est mieux moulé sur le Crétacé que le S. ou les poudingues ont donné une grande rigidité au Tertiaire. Là aussi les failles sont des failles de réajustement.

Enfin le glissement des bords du plateau sur le Sénonien (surtout là où il y a du poudingue) a provoqué des accidents récents :

- la faille F. 19 qui n'est en réalité qu'un plan de glissement isolant leperon le plus oriental du Nummulitique qui a dû descendre d'environ 20 m.
- le système de faille E.W. de Peyresq. Le plateau est ici cassé en très gros blocs plus ou moins descendus et bousculés et où s'est établi le village; ce phénomène est en partie lié à du fauchage.

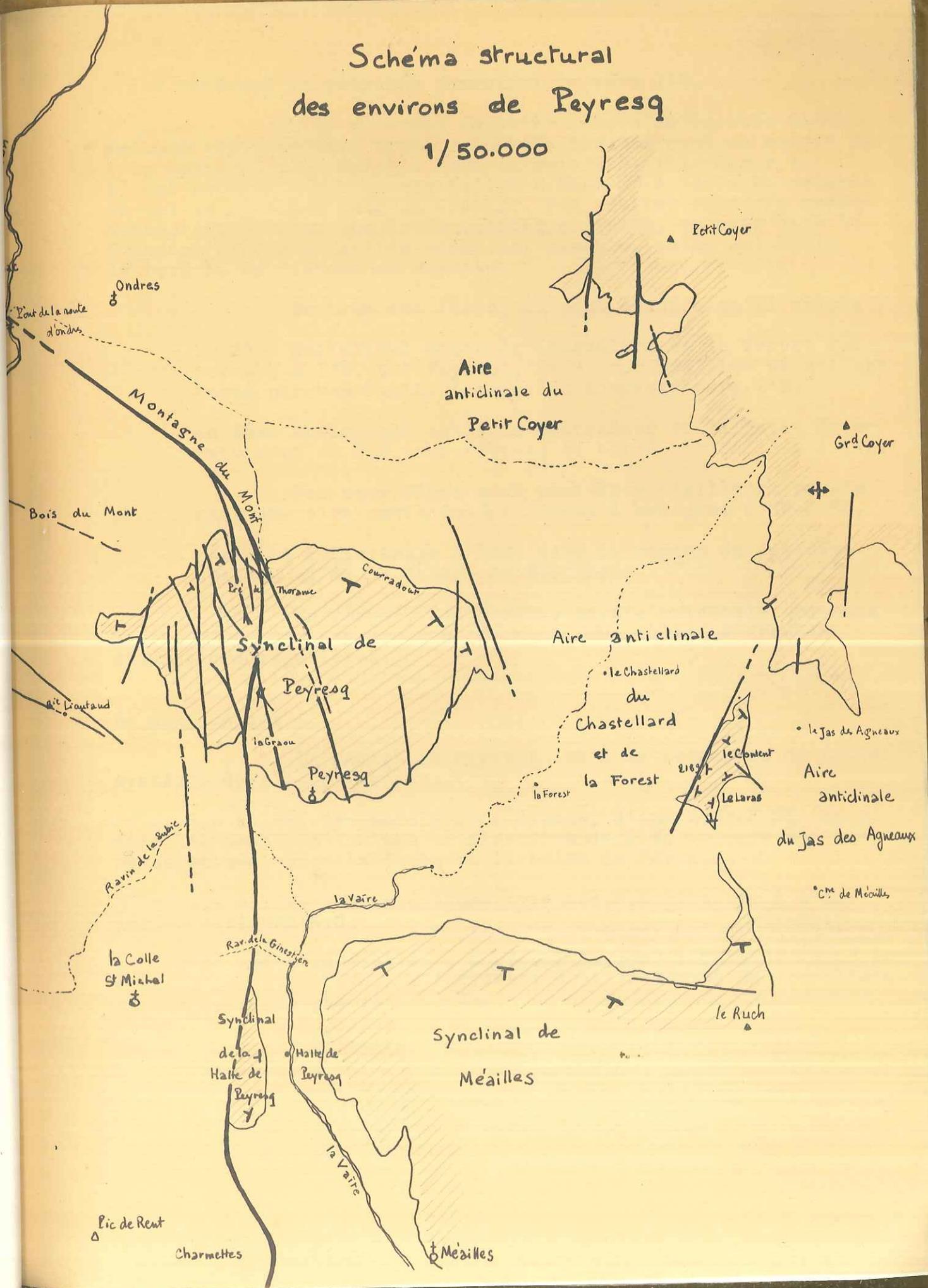
D)- Régions environnantes à l'E. et au N.E.

A l'E. et au N.E. du plateau de Peyresq un autre témoin du Tertiaire nous apporte des indications structurales : c'est le massif du Grand Coyer qui se rattache vers le S. au synclinal de Méailles.

Le Nummulitique du Grand Coyer est tabulaire, peut-être un peu synclinal. Il est accidenté par plusieurs cassures dont seules sont importantes les deux failles N.S. situées à l'W. du Petit Coyer. Se poursuivant aussi dans le Crétacé,

Schéma structural des environs de Peyresq

1/50.000



elles relèvent le calcaire Nummulitique vers l'W.

~~présente~~ présente Au S. du Grand Coyer le témoin de la cote 2189 présente une structure synclinale très marquée dans sa moitié N. (le Content) plus aplatie dans la moitié S. (le Laras) Il est bordé à l'W. par une faille N NW-S SW à lèvre W. relevée et qui se continue dans le Crétacé. Des petites cassures secondaires n'affectent que le Nummulitique. Enfin, on voit dans le Sénonien d'autres failles comme, par exemple, celle qui longe le bord E. du plateau de Peyresq.

De tous ces faits, on peut déduire qu'il existe :

- un dôme anticlinal entre le Chastellard et la Forest qui retombe à l'W. sur Peyresq, au S. sur Méailles et qui est bordé par une faille (celle du Content) vers l'E.
- un dôme anticlinal entre le Courradour et le Petit Coyer retombant au S.W. sur Peyresq et bordé par failles à l'E.

Ces deux dômes sont peut-être d'ailleurs réunis pour donner une aire anticlinale allongée à peu près N NW-S SE.

- une aire anticlinale à l'E. dans la région du Jas des Agneaux et de la Cabane de Méailles.

En résumé, toute cette partie orientale que nous venons d'étudier est une zone de tectonique calme, à grandes ondulations régulières.

E- Conclusions :

La région de Peyresq est à la rencontre de trois systèmes de plis principaux :

1.- à l'E. des ondulations douces, d'axe N NW-S SE mais dont l'ensemble s'abaisse en direction du S.W. et vers une zone basse située entre la Graou et la halte de Peyresq.

2.- à l'W. une zone haute orientée N.S. limitée à l'E. par un accident N.S.

3.- enfin au N.W. on a toujours la zone surélevée, mais son orientation structurale s'infléchit vers le N NW-S SE parallèlement à celle du premier système.

L'interaction de ces trois systèmes permet d'expliquer les particularités tectoniques de Peyresq :

- la zone surélevée 2 s'est plus ou moins renversée sur le creux structural qui l'avoisinait à l'E., il en a résulté les petits chevauchements du synclinal de la halte de Peyresq et de la Graou.

- au point de rencontre des systèmes 1 et 2, les ondulations N NW-S SE se heurtant à un môle surélevé s'exagèrent, deviennent chevauchantes vers l'W., il en résulte l'écaillage du ravin de la Graou.

- enfin, au Pré de Thorame, il y a composition des mouvements de gauchissement N NW-S SE et de relèvement vers l'W. Ceci se traduit dans le Nummulitique par un éventail de failles non conformes d'où s'individualise vers le N. l'accident N.W-S.E.

II - Tectonique du Nummulitique de Thorame-Basse (planche 4)

Le Nummulitique de Thorame-Basse est réparti en trois ensembles orientés N.S. :

- un synclinal N.S., allongé, au N. de Château-Garnier, avec des marnes bleues au coeur;
- une suite de placages et de petits synclinaux de calcaires sur le flanc W. de la haute Vallée de l'Issole jusqu'à la Valette;
- un placage de calcaires au N. de la Batie

A) - Synclinal de Château-Garnier -

Très allongé, il s'étend sur 2, km 200 de long et 500 m. de large et correspond morphologiquement au ravin de Merdélique car les eaux ont affouillé facilement les calcaires intermédiaires et les marnes bleues du coeur.

Les idées exprimées précédemment à propos de Peyresq sur la disharmonie du calcaire Nummulitique et du Crétacé sont valables ici, mais en plus, il existe à Château-Garnier des phénomènes de collapse entre le calcaire Nummulitique et les marnes bleues.

Ce synclinal, d'apparence régulière, est en fait très dissymétrique, le flanc E. étant redressé et parfois un peu renversé. Du S. vers le N. on peut y distinguer l'évolution structurale suivante :

a) - L'extrémité S. (coupe 1 - planche 4)

Le calcaire dessine un V très ouvert. Son flanc E., disloqué par trois petites failles présente un petit mouvement anticlinal que l'on retrouve beaucoup plus régulier dans les calcaires intermédiaires à cause de la disharmonie. Le flanc W. est anormalement enfoncé dans le Crétacé. Au col de Villaron, le contact entre les deux est nettement mécanique : le Sénonien plissé est bourré sous le Nummulitique. Au contact même les deux roches sont intimement mêlées constituant une véritable brèche tectonique : On retrouve des enclaves de l'une dans l'autre.

b)- Le Centre Sud. (coupe 2 -)

L'allure grossièrement en V. subsiste mais la structure se complique. Le flanc E. cassé par failles est rabattu verticalement par le Crétacé légèrement déversé. Une autre faille, sans doute prolongement des trois petites étudiées ci-dessus doit accidenter le calcaire provoquant un petit mouvement anticlinal dans les calcaires intermédiaires. Quant au flanc W. il est compliqué par de grands plans de cassure presque horizontaux, plongeant vers l'E.

c)-Le Centre : (coupes 3 et 4)

Le synclinal perd son allure en V. La calcaire du flanc E. disparaît parfois ou se renverse légèrement poussé par le Crétacé plissoté. Les calcaires intermédiaires marneux sont alors sans doute décollés et repliés sur eux-mêmes.

Le calcaire du flanc E. est découpé en dalles par les grands plans de cassure presque horizontaux. Ces dalles ont glissé les unes sur les autres et l'ensemble du calcaire prend alors un pendage apparent de 60 à 70 ° E. Les calcaires intermédiaires et les marnes bleues s'adaptent et prennent ce même pendage. Le synclinal adopte ainsi donc en apparence une forme en U, il atteint son maximum de profondeur.

d)-Le Centre Nord (coupe 5)

L'allure générale reste la même, quoique ce soit déjà le relèvement de l'axe synclinal. Mais il se développe de nouveau sur le flanc E. Un système de failles rehaussant une zone allongée N.S. du calcaire et se traduisant dans la série marneuse du dessus par des replis anticlinaux et synclinaux.

e)-L'extrémité N. (coupes 6 et 7)

Le synclinal se vide rapidement car la remontée de l'axe est très rapide. Un mouvement anticlinal faillé se dessine au milieu du synclinal, c'est le prolongement N. de la zone rehaussée apparue déjà à la coupe 5. Ce mouvement sépare :

- à l'W. un synclinal très plat qui se vide rapidement pour finir à la Bergerie 1638.
- à l'E. un autre synclinal mais beaucoup plus ^{marqué} élevé qui se prolonge plus loin vers le N. jusqu'au ravin des Bessons.

B)- Le Nummulitique de la Vallée de la Valette -

Dans tous les affleurements se manifeste toujours la disharmonie entre Nummulitique et Crétacé. Mais ici le calcaire repose sur un Sénonien plus inférieur essentiellement calcaire. Cependant, il y a eu des glissements, quoique d'amplitude assez faible, et les contacts sont souvent mécaniques.

On peut distinguer trois alignements N.S. (1 - II - III) de synclinaux ou placages tertiaires intercalés entre trois mouvements anticlinaux (A-B-C) du Crétacé. Du N. au S. la structure évolue comme suit :

a) - Extrême Nord (coupe 1)

Deux anticlinaux crétacés, l'un d'axe A, l'autre d'axe B, tous deux chevauchant vers l'W. enserrant un petit synclinal tertiaire aigü qui appartient donc à l'alignement II. Mais plus au S. toute la structure disparaît sous les éboulis sans qu'on puisse la prolonger.

b) Centre Nord (coupes 2 et 3)

Au ravin de Pré-Bouï, apparaît un petit synclinal en cuiller avec des calcaires intermédiaires et un flanc W. redressé et faillé analogue au flanc E. de Château-Garnier. Situé à l'E. de l'axe B il correspond à l'alignement III. Plus au S., au Riou Maurel, la structure se complique: le synclinal III est dédoublé par une faille N.S. En outre, à l'W. de l'axe B s'étend un placage de calcaire avec quelques calcaires intermédiaires qui appartient donc à l'alignement II. Il serait donc l'équivalent du synclinal pincé de la coupe 1, bien qu'il soit impossible de préciser qu'ils se raccordent. Peut-être existe-t-il un peu de Tertiaire, noyé sous les éboulis entre le Riou Maurel et le ravin de Gaysse.

c) - Centre (coupe 4)

On retrouve le placage II, l'axe B et le synclinal III faillé sur son flanc W. Mais à l'E. de ce dernier, vers la Moutière apparaît un mouvement anticlinal à coeur Cénomaniens ; c'est l'axe C. A l'W. du placage II, dans la vallée supérieure du ravin de Gache se dessine un autre petit mouvement anticlinal qui d'après sa position appartient à l'axe A. mais là encore il est impossible d'en dire plus. Enfin, encore plus à l'W. s'étend un petit placage de calcaire correspondant à l'alignement I.

d) - Centre Sud (coupe 5)

Les unités I, A, II, sont inchangées. Mais l'anticlinal C se déverse complètement vers l'W. chevauchant un synclinal III très aigü rempli de calcaires marneux intermédiaires. Il semble que l'axe B dessine un léger mouvement de contre-chevauchement vers l'E.

e) Extrême Sud (coupe 6)

Les unités A, II et B disparaissent. Le chevauchement C se poursuit vers le S. en se redressant, jalonné par des brèches tectoniques. Sur sa lèvre W. subsiste un peu de Nummulitique appartenant à l'alignement III : d'abord des lambeaux de calcaire écrasé puis un petit synclinal avec quelques calcaires intermédiaires (coupe 6). Enfin, à l'extrême

Sud l'accident se poursuit Crétacé sur Crétacé (le coeur de Génomanién écrasé) apparaissant à l'E) et doit s'amortir vers Thorame-Basse.

C- Le placage de la Batie

Cette grande dalle de calcaire nummulitique, de 1.300 m. de long sur 700 m. de large est affectée d'ondulations douces, un peu faillées. On peut distinguer d'W. en E. :

- un synclinal N NW-S SE depuis la Saule jusqu'à Cote Rouse, régulier à l'extrémité N., réduit à son flanc W. au S.;
- un mouvement anticlinal faillé ;
- un monoclinal E. assez disloqué retombant vers l'Estelle

Mais ce qui fait l'originalité du placage c'est l'ampleur des mouvements de tectonique récente, de glissement du calcaire sur le Crétacé (qui est, ici, du Sénonien calcaréomarneux).

L'extrémité S.E. vers Cote Rouse présente de grandes marches d'escalier de Nummulitique plus ou moins descendues avec le Crétacé tectonisé apparaissant entre elles. Mais le maximum de dislocation est atteint au N.E., à l'E. de la Saule. La dalle calcaire est découpée en gros blocs de 20 m. de côté environ, plus ou moins glissés, plus ou moins basculés, mais tous contigus et feconstituant ainsi un placage secondaire, non en place; de calcaire nummulitique.

CONCLUSIONS GENERALES

Nous pouvons résumer rapidement l'ensemble des éléments nouveaux acquis grâce à cette étude et susceptibles de compléter la connaissance géologique de la région, et particulièrement la carte au 1/80.000.

STRATIGRAPHIE - Nous avons précisé l'étendue et la répartition des séries de base détritiques et des poudingues tant perforés que non perforés dans les synclinaux de Peyresq et de Thorame Basse. Si nous ne sommes pas arrivés à trouver des arguments indiscutables pour dater les poudingues, du moins, avons-nous pu préciser le problème du milieu de dépôt de ces séries.

L'étude détaillée de la série nummulitique a permis de faire des corrélations plus précises entre les synclinaux de Thorame-Basse, de Peyresq, d'Allons et d'Argens, notamment pour l'âge des marnes surmontant le calcaire nummulitique franc.

TECTONIQUE - Nous avons établi une carte détaillée du synclinal de Peyresq ainsi que de tous les petits affleurements nummulitiques de la région de Thorame-Basse.

L'étude poussée du synclinal de Peyresq et celle du synclinal de Château-Garnier permettent de préciser la différence tectonique entre le Nummulitique et le Crétacé. Il y a une disharmonie très nette entre les deux formations, le premier étant rigide, le second plastique. Les faits suivants ont été mis en évidence :

- la présence de poudingues donne une grande rigidité au Nummulitique.
- il y a généralement décollement entre les deux formations avec glissement et tassement, même si le Crétacé est essentiellement calcaire comme à la Valette.
- aux ondulations et plissements du Crétacé, la dalle nummulitique s'adapte par un système de failles.
- si l'effort tectonique est très grand la dalle peut même glisser sur elle-même comme cela apparaît sur le flanc W. du synclinal de Château-Garnier.

En outre, nous avons pu remarquer l'importance des phénomènes de tectonique récente comme le glissement des bords des falaises nummulitiques ~~et~~ accompagnés de fauchage. Les plus beaux exemples se voient à la Batie et au village de Peyresq. Enfin, l'étude

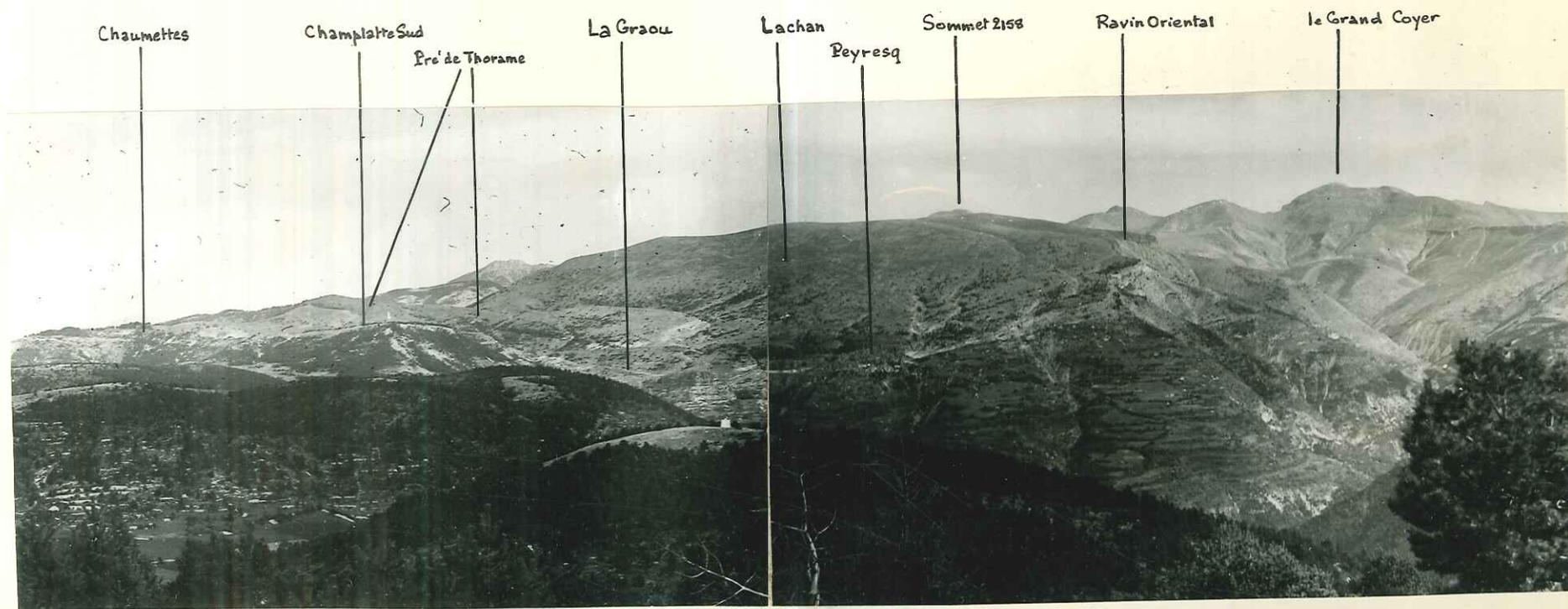
Enfin, l'étude détaillée de la tectonique du Nummulitique a permis de mettre en évidence de très grands accidents du Crétacé, non portés sur la carte au 1/80.000 et d'ailleurs peu visibles dans le Sénonien, comme par exemple la grande cassure suivie du puy de Rent jusqu'au pic de Mal Hubac.

On ne peut tirer de conclusions plus générales de l'étude isolée d'un seul synclinal. Mais, outre Peyresq, ont été aussi étudiés dans le cadre du travail d'ensemble sur le Tertiaire, les synclinaux de :

Argens par J. Rabaté (1955)
Allons par J. Castelain et Ph. Magnier
Rouaine par J. Castelain
Barrême par R. Bonafoux
Blieux par Osman *Abd el Aziz*
Taulanne et Castellane par B. Guérin-Desjardins

Chacun de ces travaux doit être considéré comme un élément d'un ensemble, et la confrontation des résultats obtenus par ces études partielles, tant au point de vue stratigraphique que tectonique, permettra une paléogéographie détaillée du Tertiaire de Haute-Provence.

Le plateau de Peyresq vu du flanc NE du Pic de Rent



Calc. Numm.
 P. Perforé
 Poudingue
 P. torrentiel
 Marnes de Devin
 Crétacé



Série du Ravin Oriental (Coupe E)

Calc. Numm.
 et P. Perforé



Grande importance du poudingue
 à Serre-Gros
 (au fond le paquet glissé du Ravin Oriental)

Poudingue



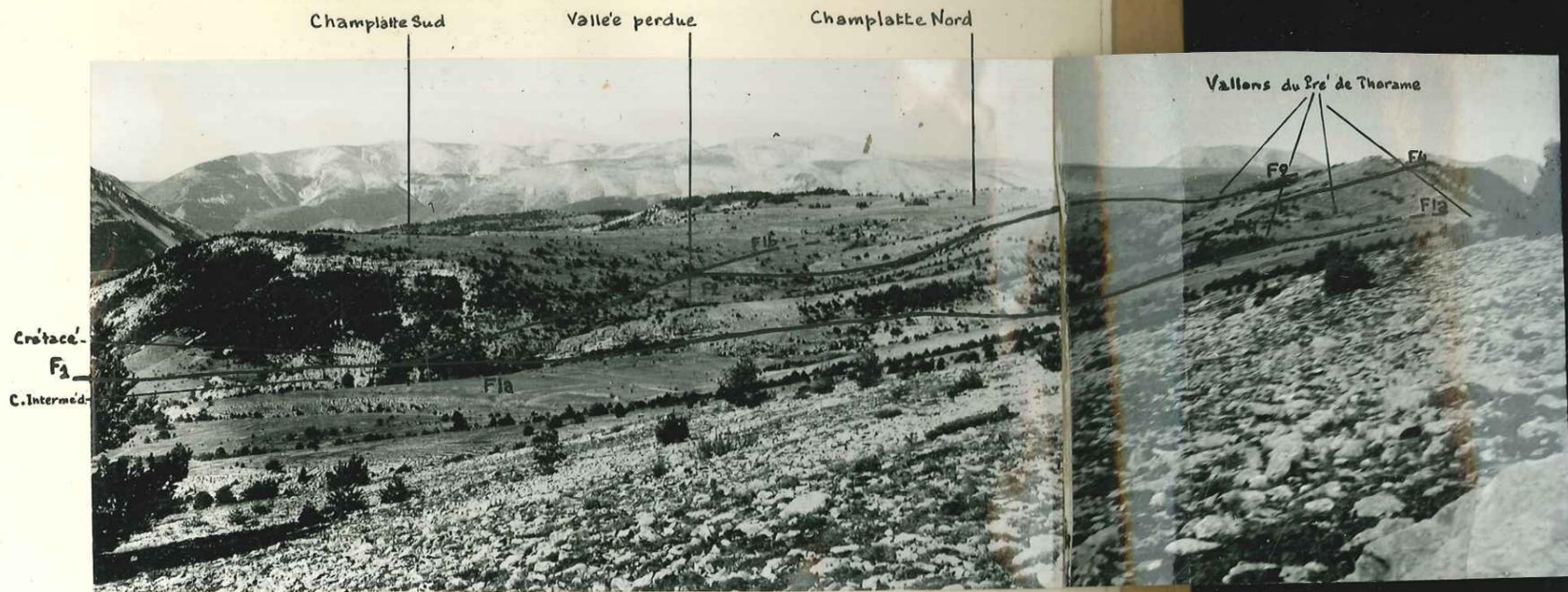
P. Perforé
 Poudingue

Couches grises

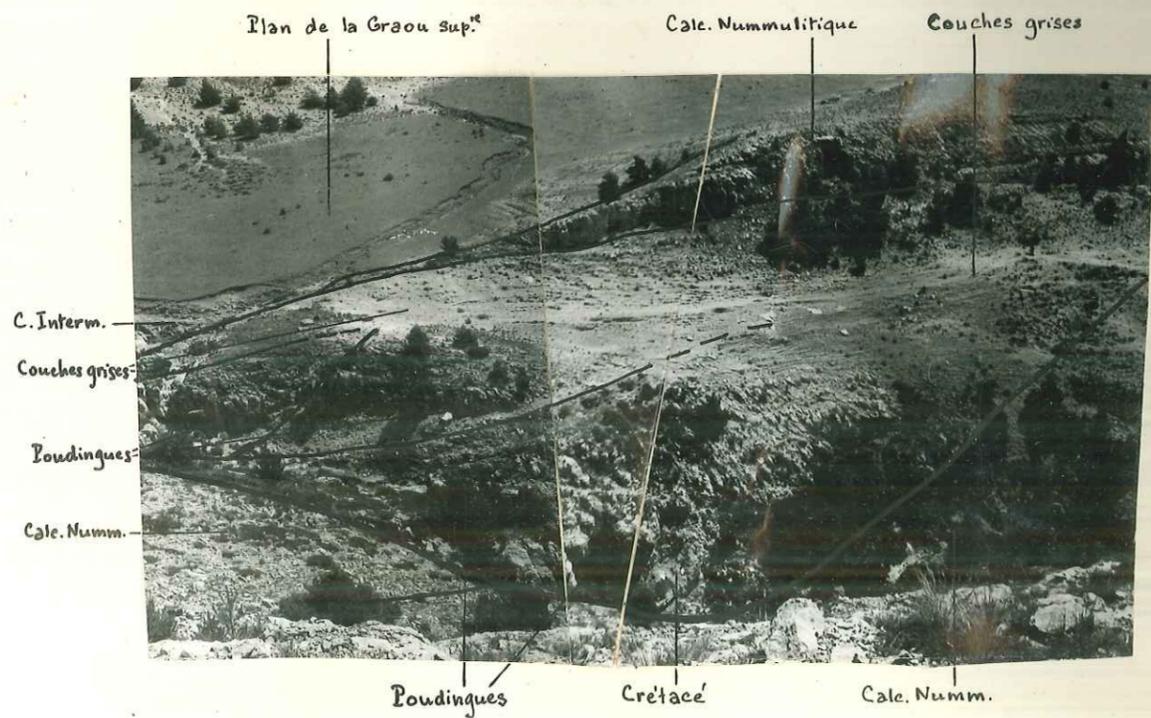
Développement des couches grises
 à l'E de Peyresq (Coupe C)

Variations de faciès
 dans la série de base

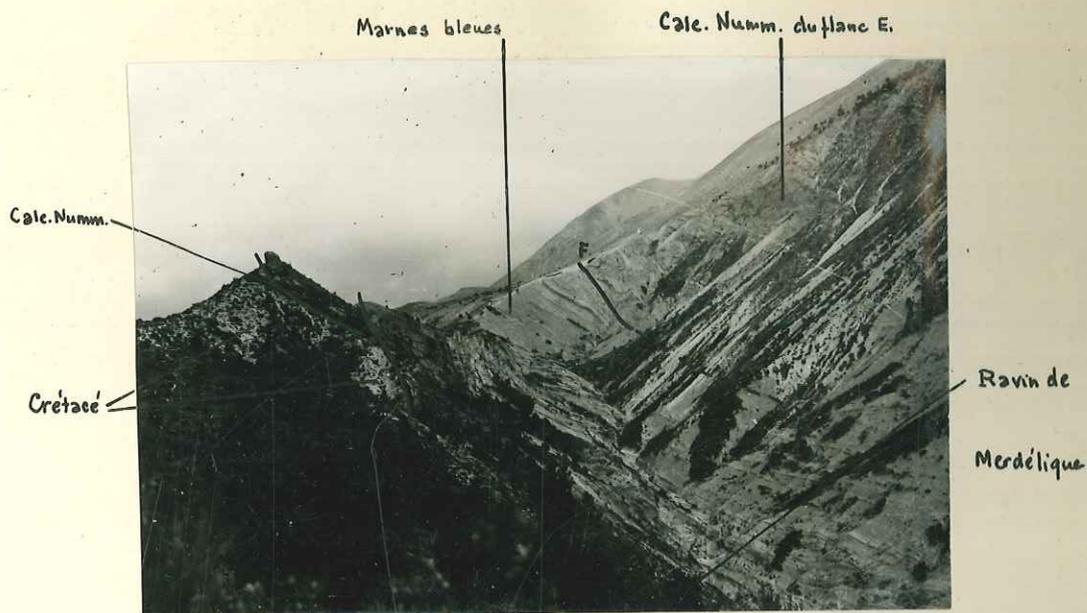
Poudingue



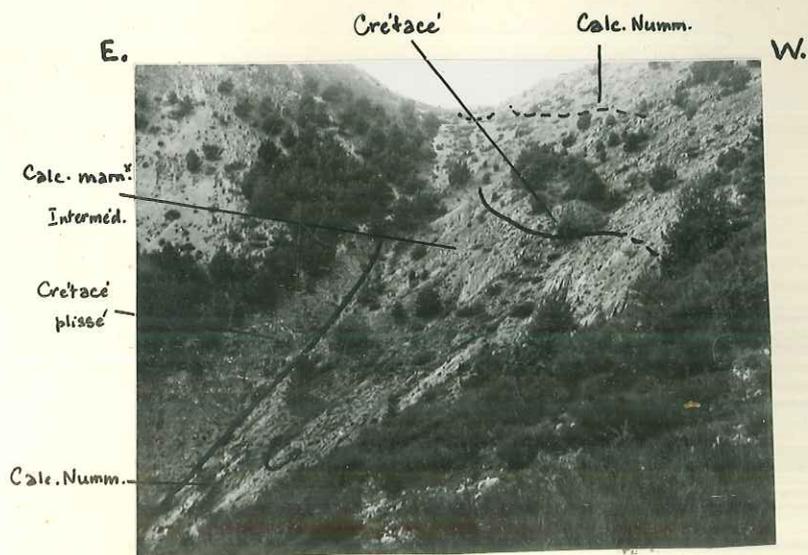
Partie W. du plateau de Peyresq vue de l'E.



Écaillage de la Graou



Le synclinal de Château-Garnier vu du col de Villaron



Chevauchement du Crétacé sur le Nummulitique à la Valette
(voir coupe 5)

Planche I

TIGRAPHIE DU MMULITIQUE

CLINAUX DE PEYRESQ E CHATEAU-GARNIER

PEYRESQ

Description
que microscopique

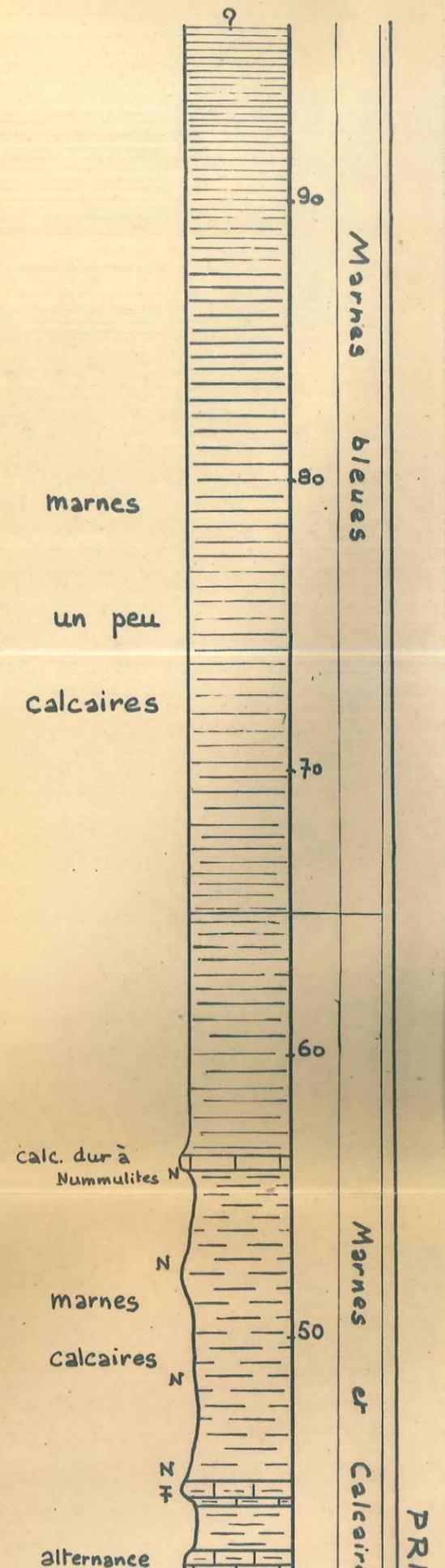
Macrofaune

Microfaune

- Chapm-Fabiana
- Eorupertia
- Halkyardia
- Asterigerina
- Discoc-Dper
- Milioles
- Nummulites
- Uvigerina sp.
- Eponides quachitensis
- Globorotalia coccaensis
- Uvigerina sp.
- Eponides cf. coccaensis
- N. Chavannesi

- Pseudoporella almeensis
- Dalvina striata carinata
- Globorotalia coccaensis
- Virgulina halkyardi
- Uvigerina sp.
- Eponides quachitensis
- Eponides cf. coccaensis

- N. sp. à filets droits
- N. garnieri
- N. Chavannesi
- Nummulites
- Discocyclines
- Milioles
- Asterigerines
- N. garnieri
- N. Chavannesi
- N. et Disco. Asteng.
- Milioles
- N. Chavannesi
- Discocyclines
- N. garnieri
- N. rutimeyeri
- N. Chavannesi
- N. cf. incrassatus
- Discocyclines
- N. rutimeyeri
- Clavella noe Chemnitz
- N. garnieri
- N. sp. à filets droits
- Turritella imbricata LK.



PR1

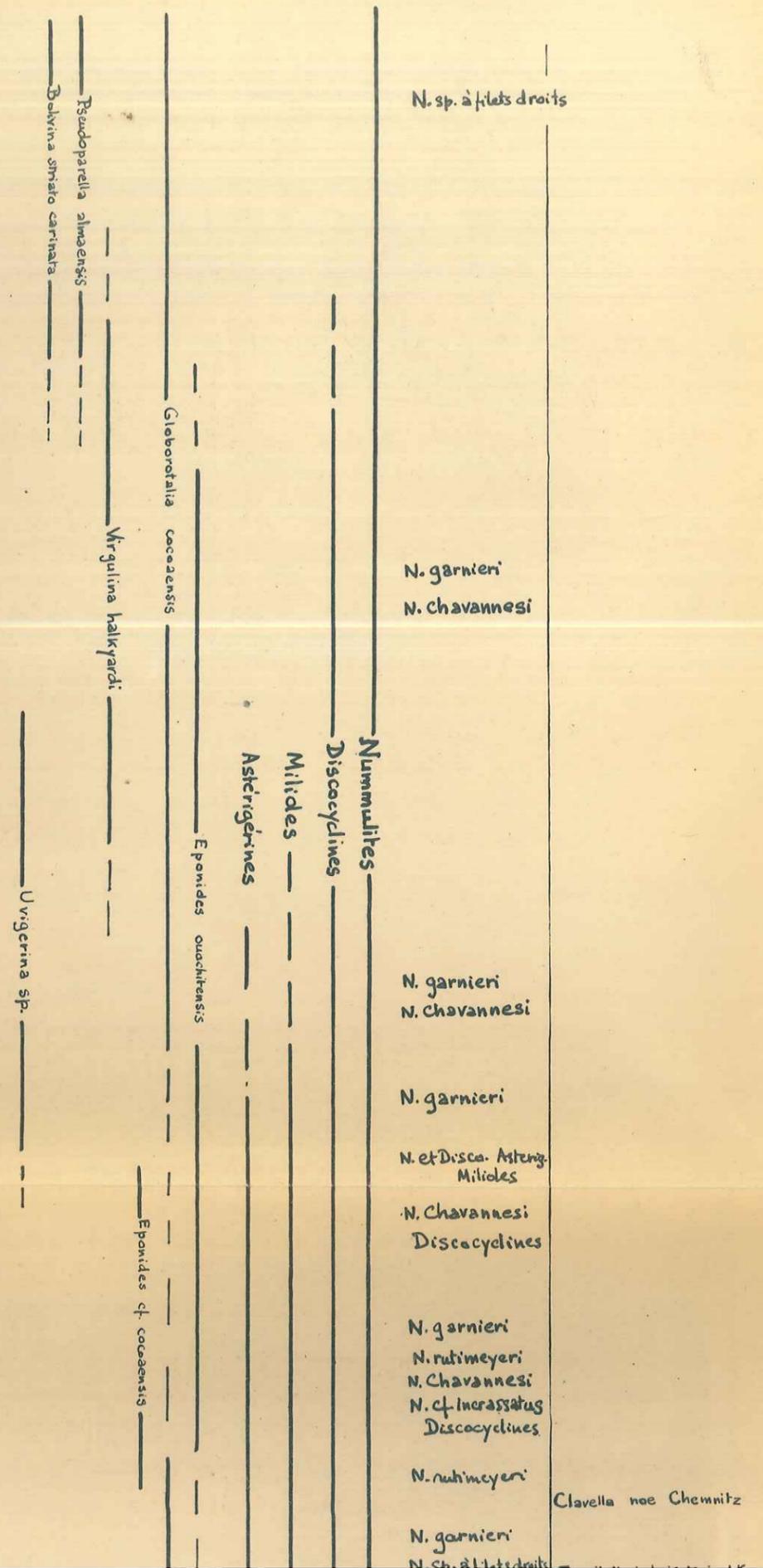
Planche I

STRATIGRAPHIE DU NUMMULITIQUE

DES SYNCLINAUX DE PEYRESQ ET DE CHATEAU-GARNIER

PEYRESQ

Description macroscopique	Description microscopique	Macrofaune	Microfaune	
Calcaires	6-1 70	marnes	Eponides quadritensis Globorotalia coccaensis Uvigerina sp.	Chapman-Fabiana Eorupertia Halkyardia Asteigerina Discoc-Dper Milioles Nummulites
			calcaires	N. Chavannesi O. resculinoides



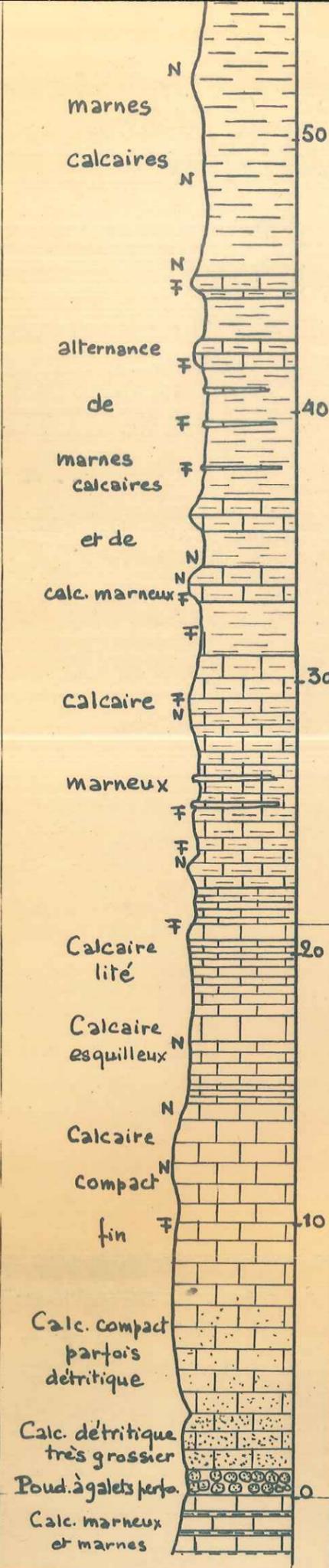
PRIABONIEN

Marnes et Calcaires Intermédiaires

Calcaire Nummulitique

Crét.

SEN



N. Chavannesi
Discocyclines

N. garnieri
N. rutimeyeri
N. Chavannesi
N. cf. Inerassatus
Discocyclines

N. rutimeyeri

N. garnieri
N. sp. 8 filets droits

N. garnieri
N. rutimeyeri
Discocyclines

Clavella noe Chemnitz

Turritella imbricata L.
var. carinifera
Panopea allonsensis Boussac

T. imbricata L.
var. carinifera
Meretrix acquiriata Mayer

T. imbricata L.
var. carinifera
Meretrix acquiriata Mayer
Bicorbula gallica Lamark

Epomidia cf. coccinea

nummulites
a omis

N. Chavannesi
Operculinaoïdes
Discocyclines

Nummulites
indéterminés

N. Fabiani Zverv
N. striatus Brug

Turritella
imbricata L.
var. carinifera
Polypiers

Calcaire presque
entièrement organogène
avec très peu de détritique

Calcaire microcon-
glomératique formé
de gravelles de cré-
tace dans un ciment
hétérogène partiel-
organogène

Calcaire finement
grumeleux
très peu de
gravelles

Calcaire
microcristallin
grumeleux
avec quelques
gravelles.

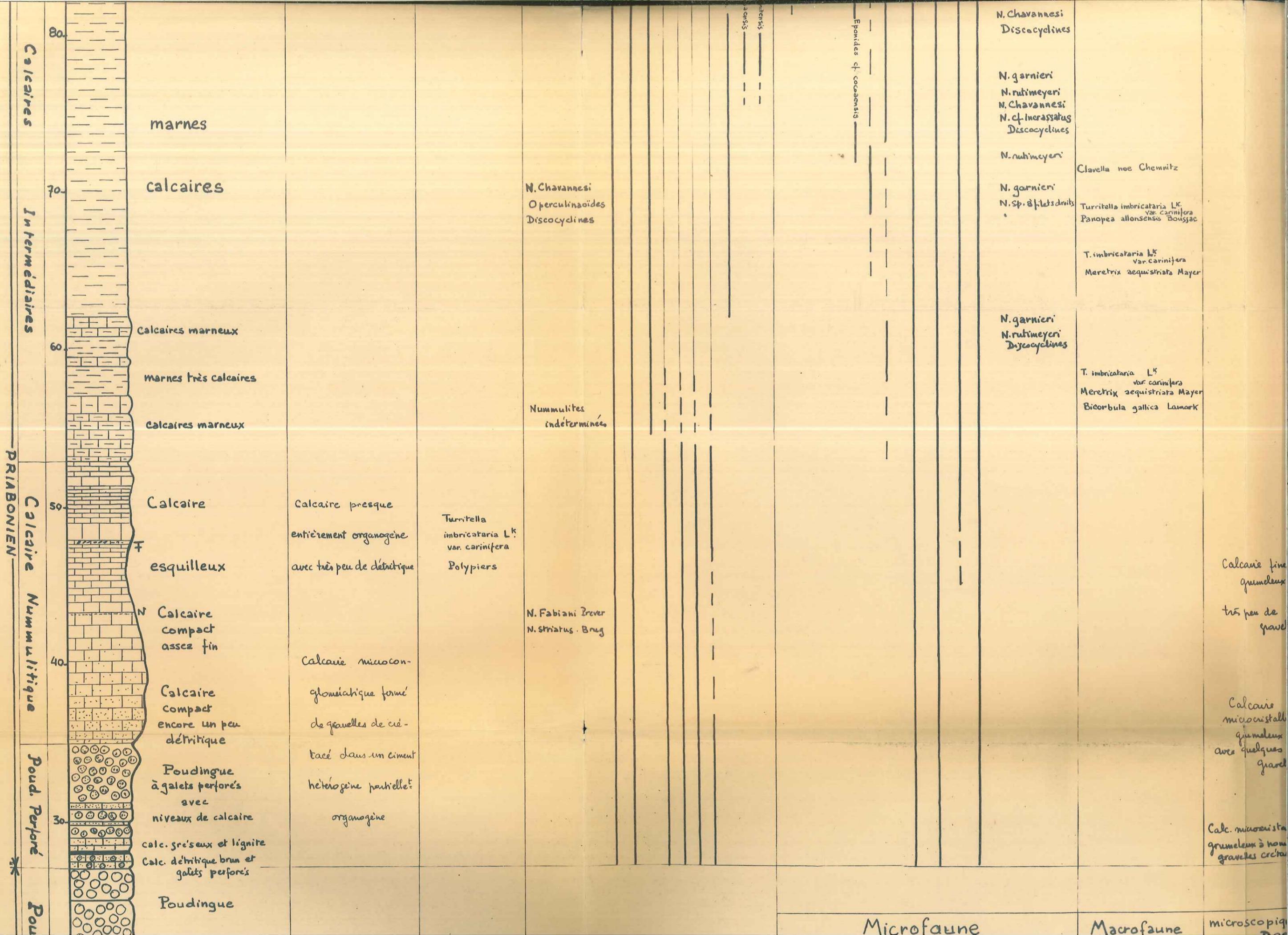
Calc. microcristallin
grumeleux à nombr.
gravelles crétacées.

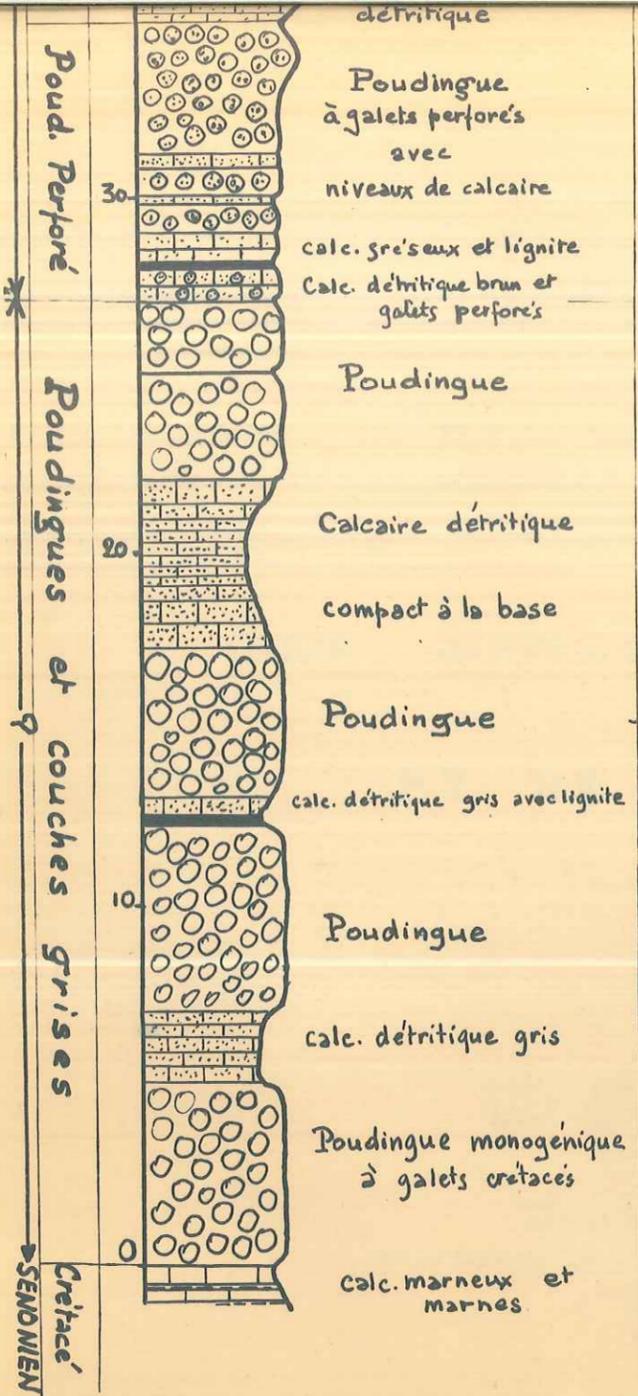
Microfaune

Macrofaune

microscopique

macroscopique





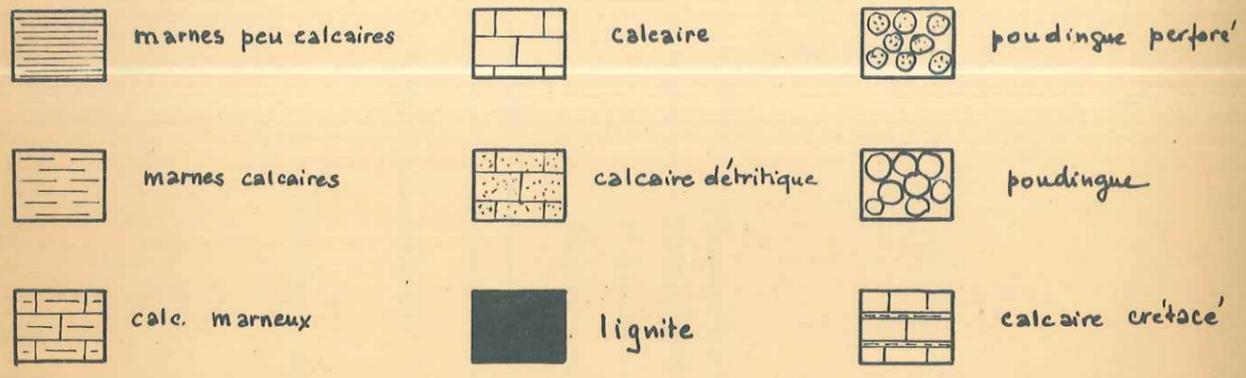
tacc dans un ciment
 hétérogène partiellement organogène
 Calcaire détritique microcristallin, un peu grumeleux et marneux (crétacé, resédiments) avec parfois grailles de crétacé à spicules

grumeleux avec quelques galets
 Calc. microcristallin grumeleux à nombreux gravilles crétacées
 Microfaune
 Macrofaune
 microscopique Des

CHATEAU-GARN

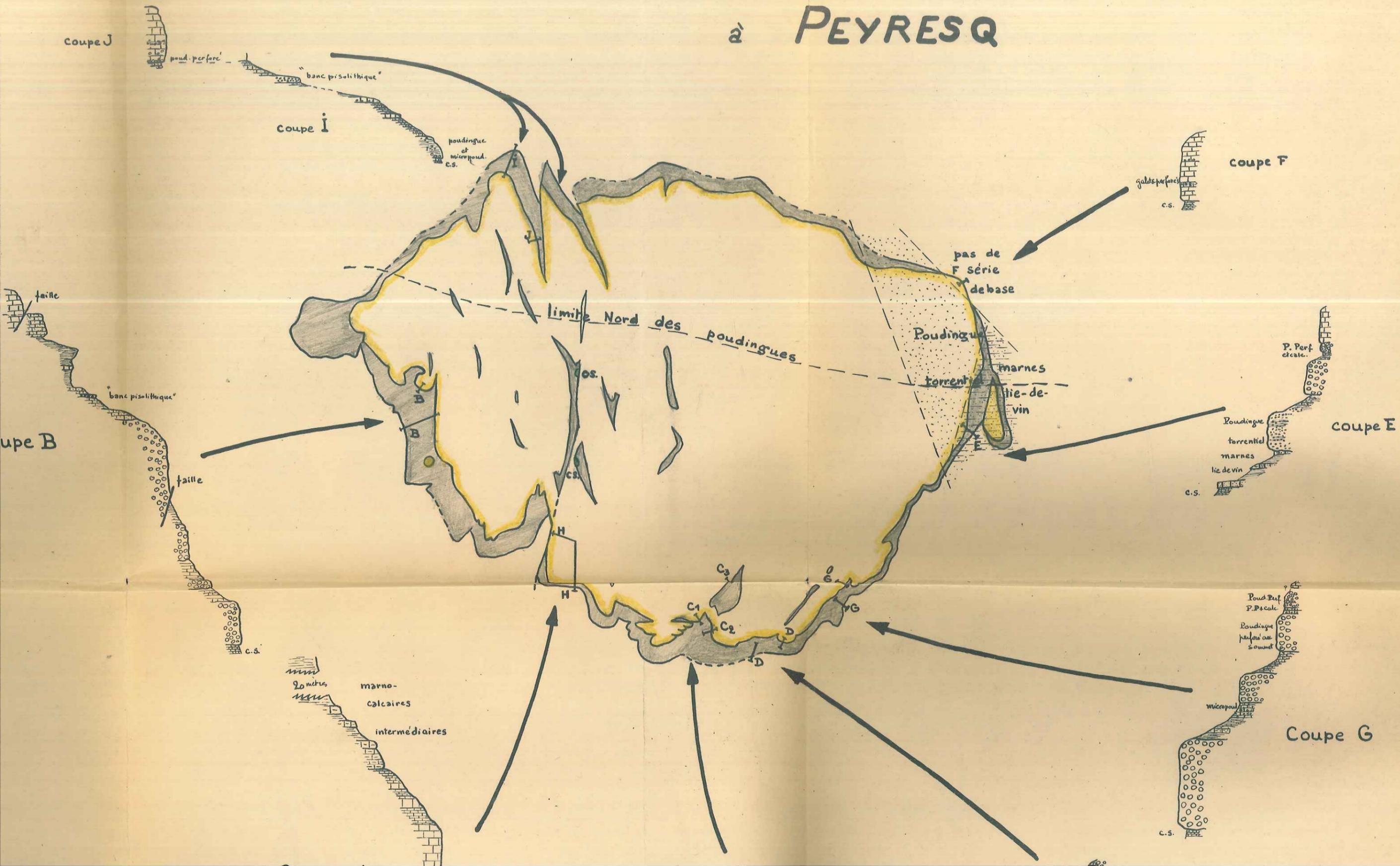
Légende

F : banc riche en macrofaune N : banc riche en microfaune (Numm. Disco. etc..)

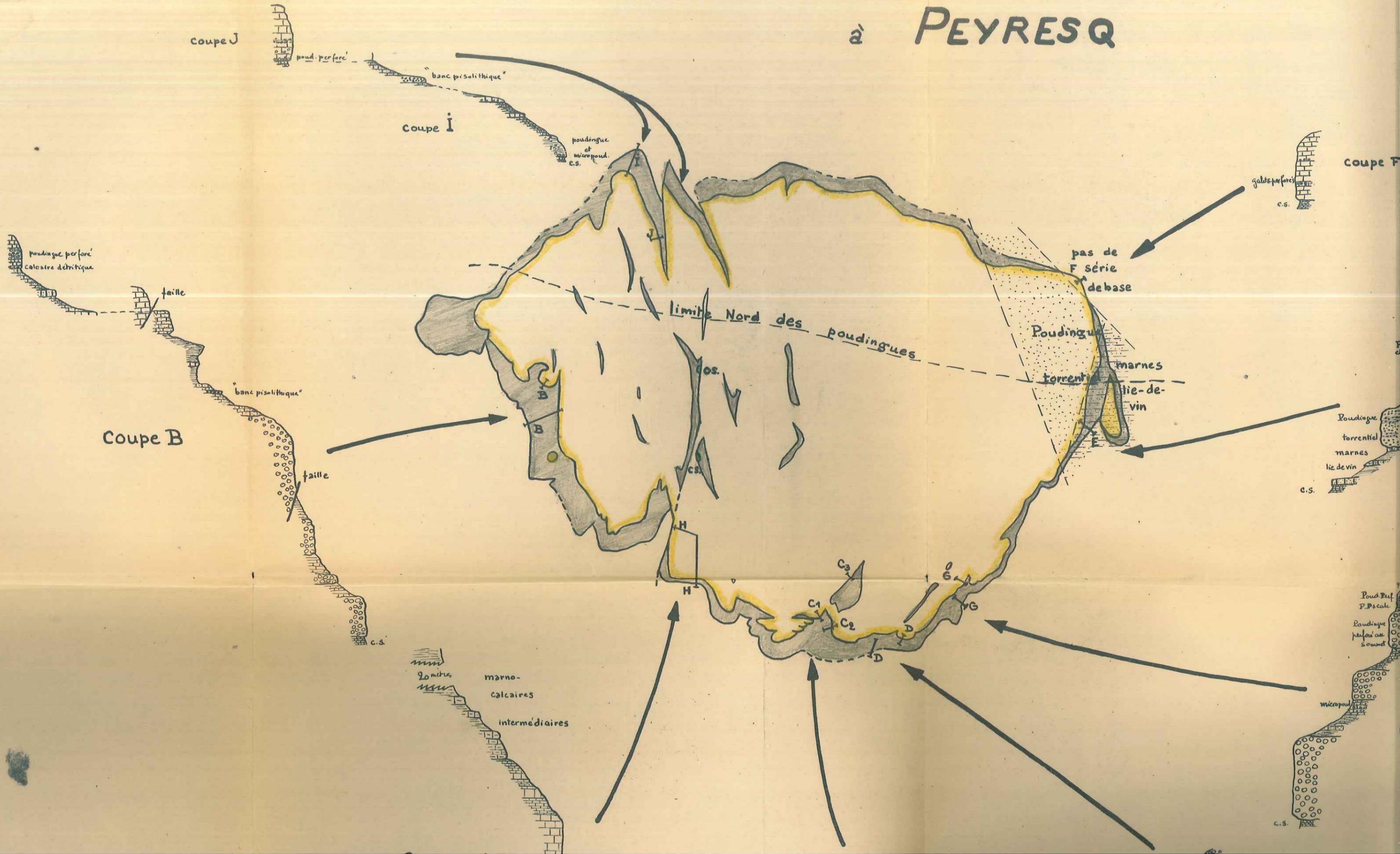


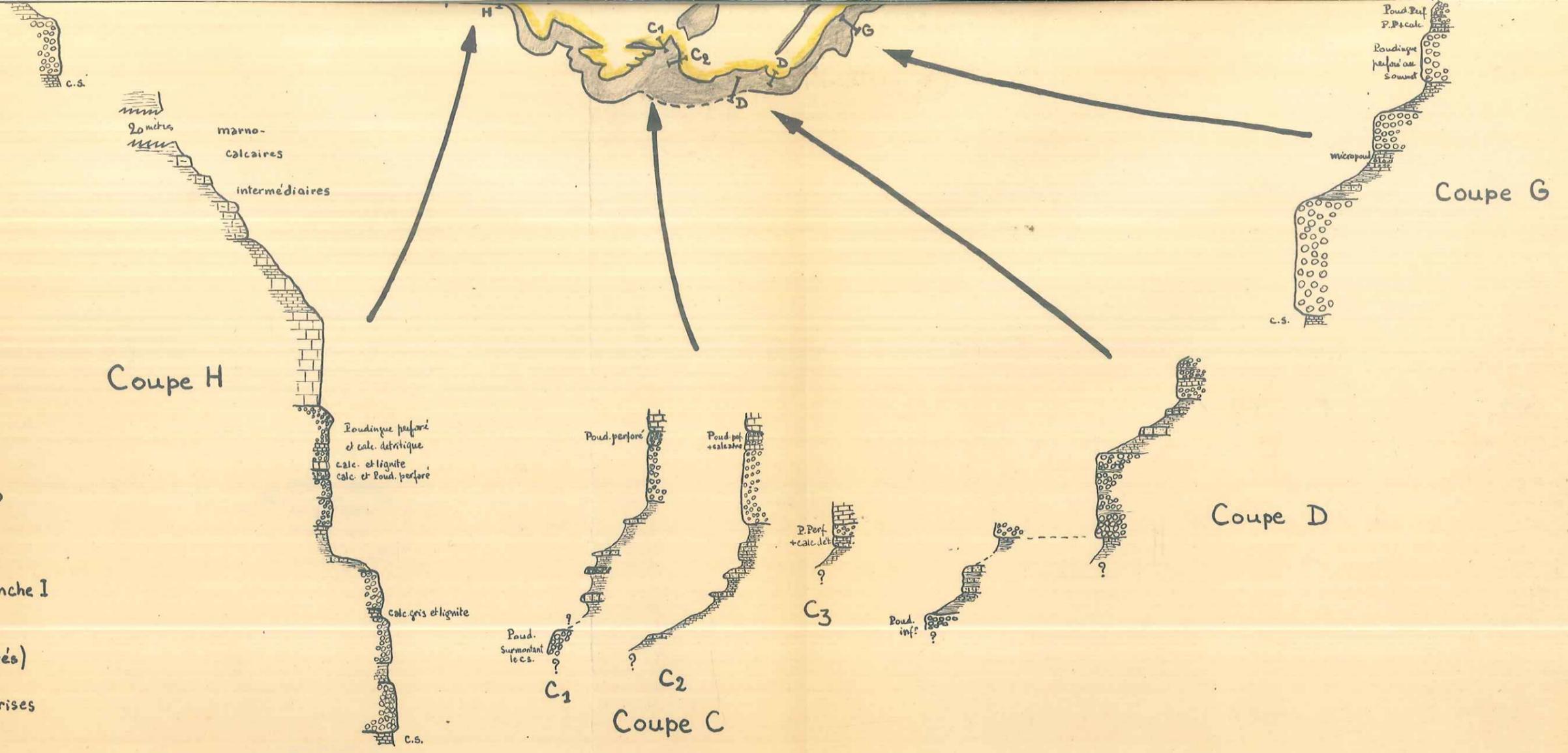
N. Chavannesi
 N. garnieri
 N. et Disco. Astenz. Miliodes
 Eponides
 Globorotalia coc.
 Uvigerina sp.
 ip.
 msis
 ia
 ia
 ia
 ma
 cr.
 es

REPARTITION des FACIES à PEYRESQ

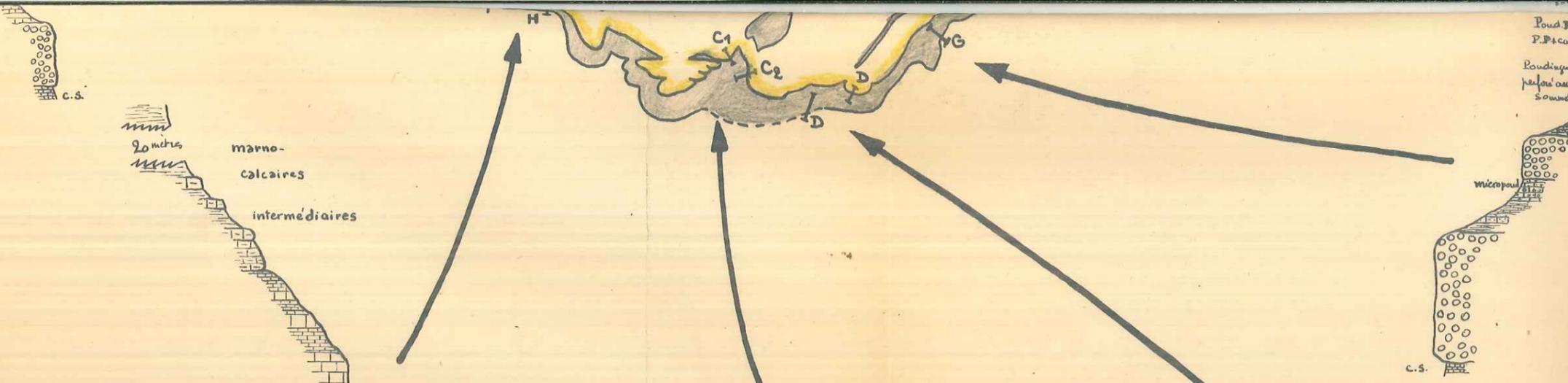


REPARTITION des FACIES à PEYRESQ





sur la carte: 1/20.000
 sur les coupes: 1/500
 lithologiques que sur la planche I
 (y compris les Poud. Perforés)
 base: Poudingues et couches grises



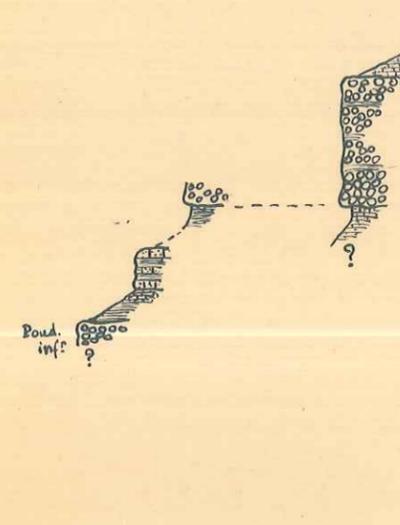
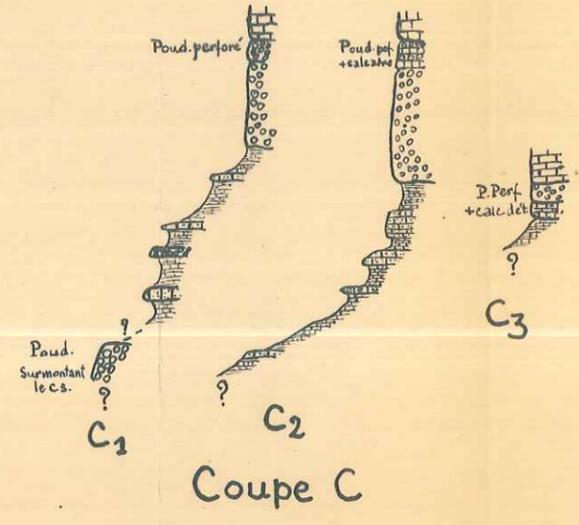
20 mètres
marno-calcaires
intermédiaires

Coupe H

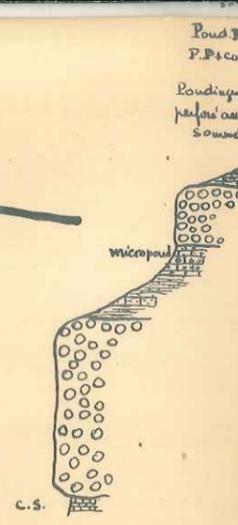
Echelle:
pour la carte: 1/20.000
pour les coupes: 1/500

mêmes figurés lithologiques que sur la planche I

- Tertiaire (y compris les Poud. Perforés)
- Série de base: Poudingues et couches grises

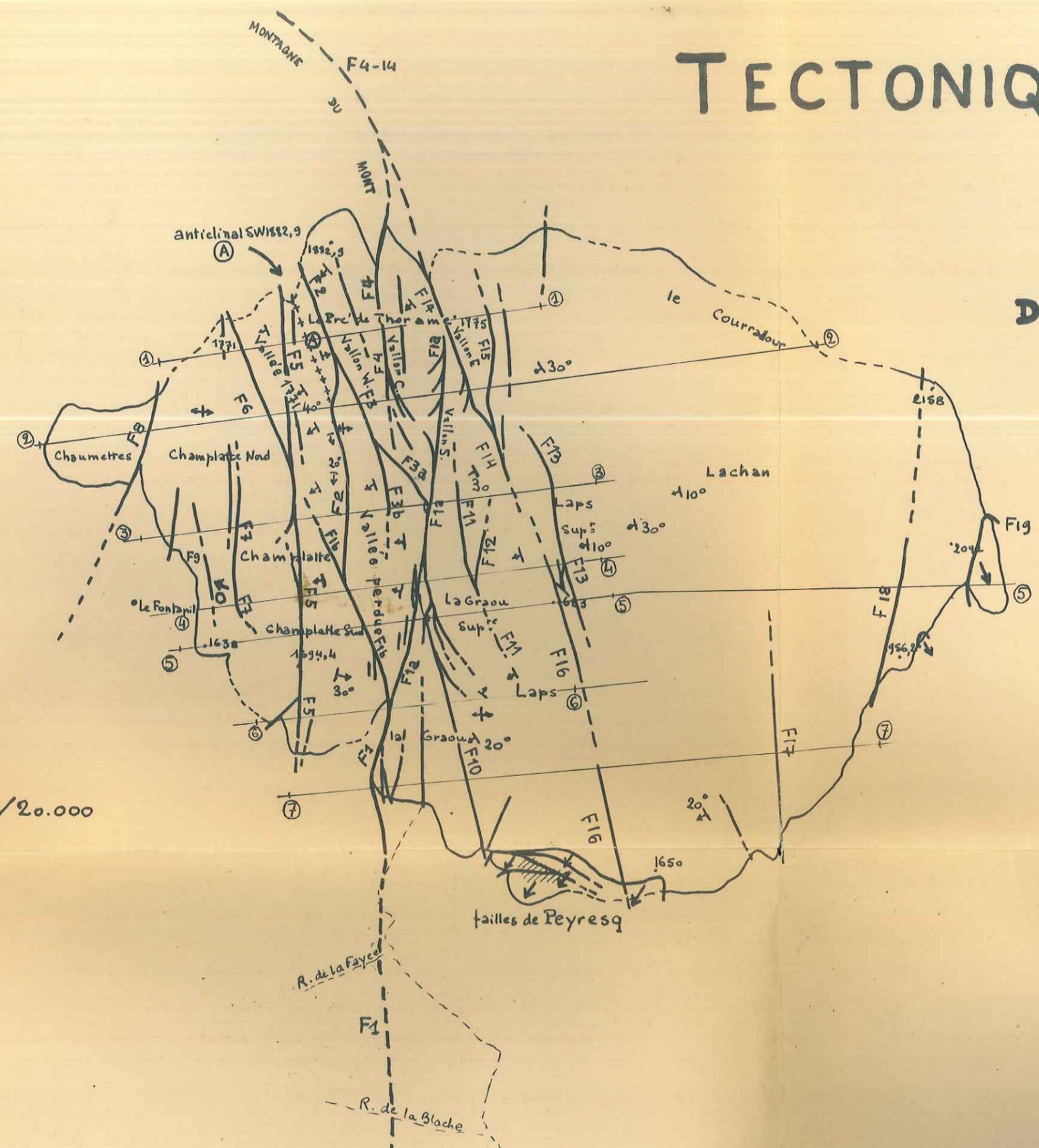


Coupe D



Claude III

TECTONIQUE DU SY DE PEYRE



Echelle du schéma: 1/20.000

Echelle des coup

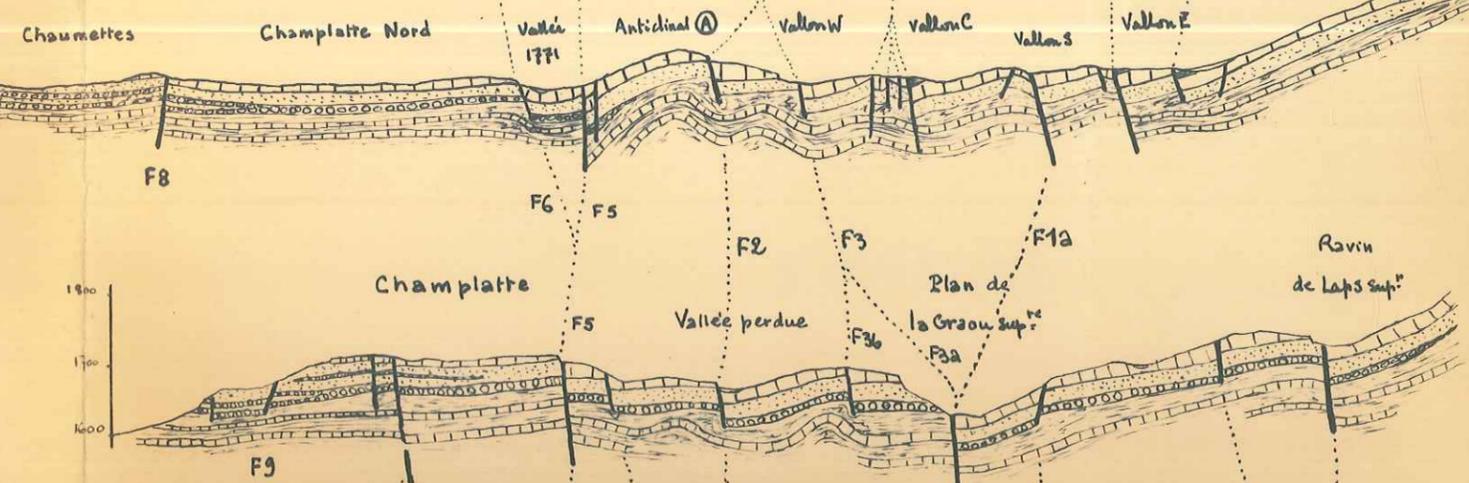
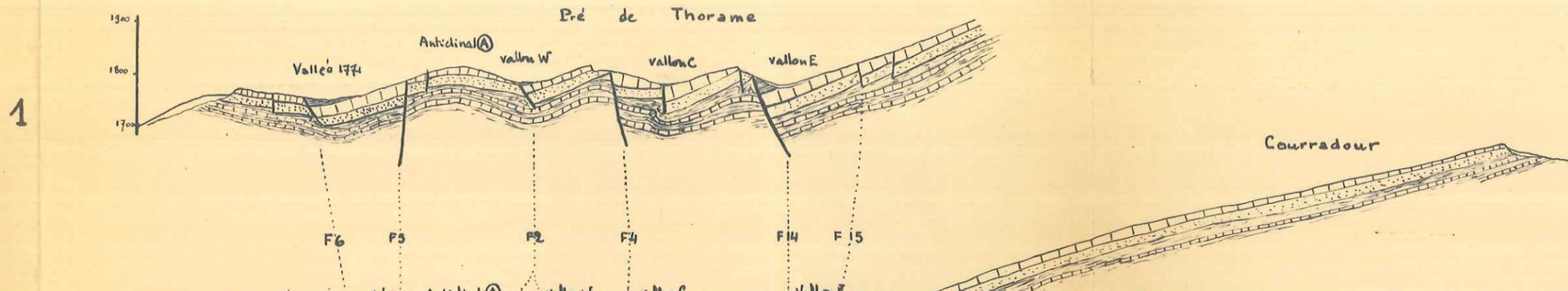
failles de Peyresq

R. de la Foye

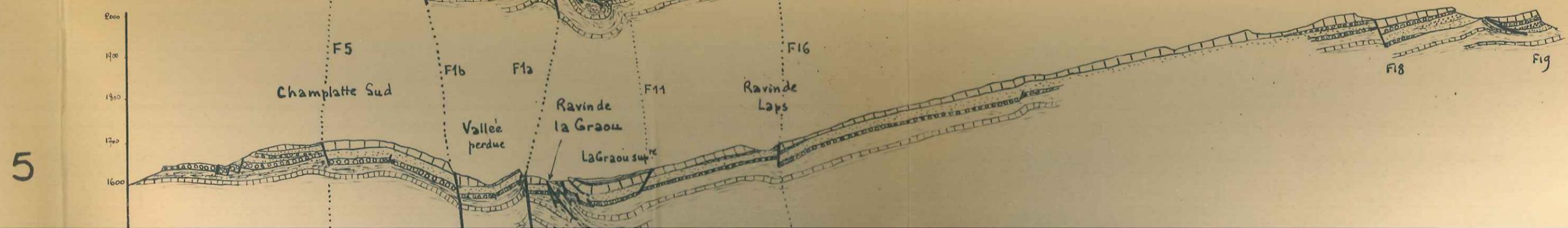
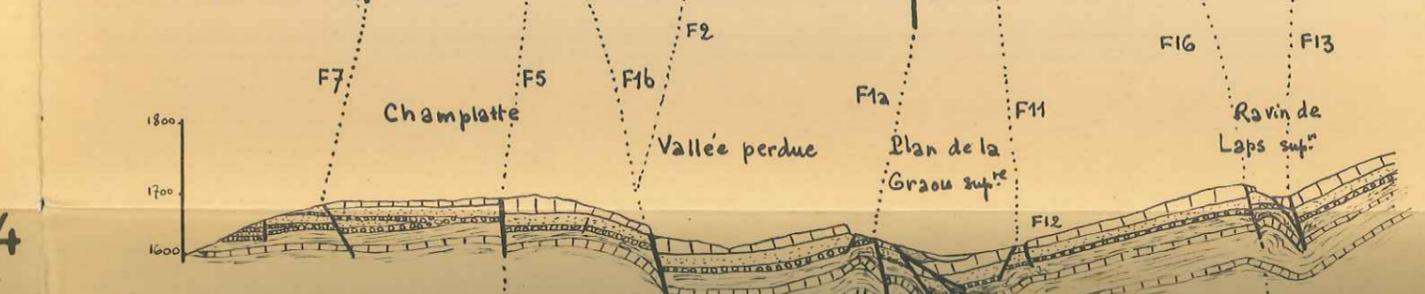
F1

R. de la Blache

Echelle des coupes: 1/10.000



- Quaternaire
- Calc. intermédiaires
- Calc. Nummulitique (et Poud. Perforé)
- Couches grises
- Poudingue
- Crétacé



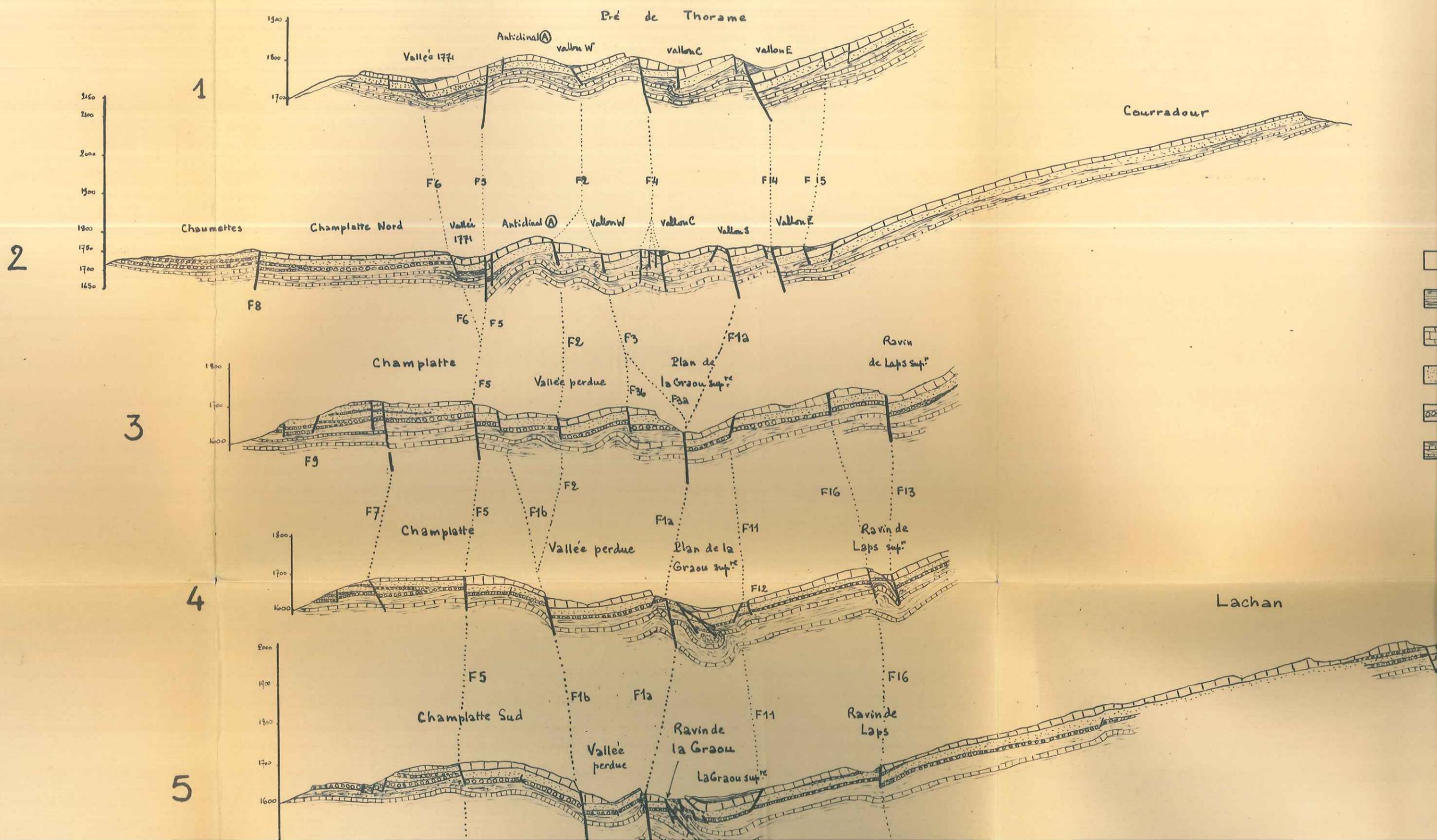
failles de Peyresq

R. de la Fayette

F1

R. de la Blache

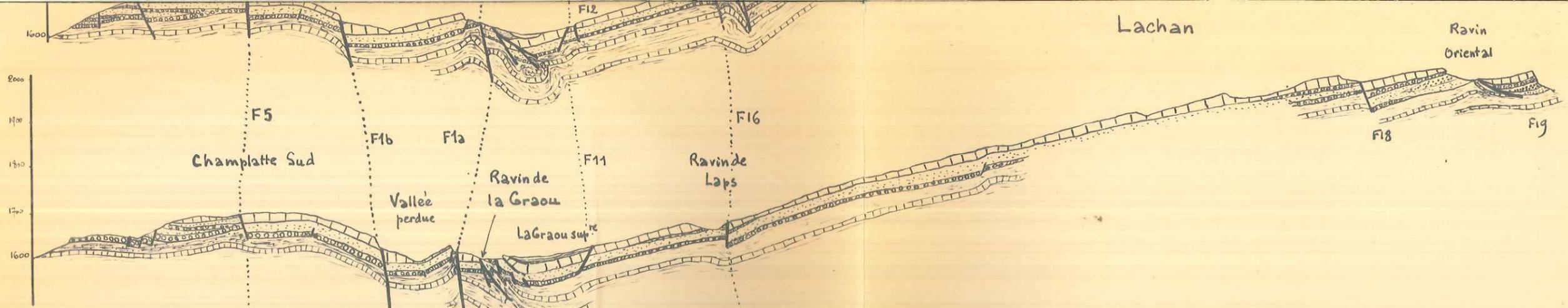
Echelle des coup



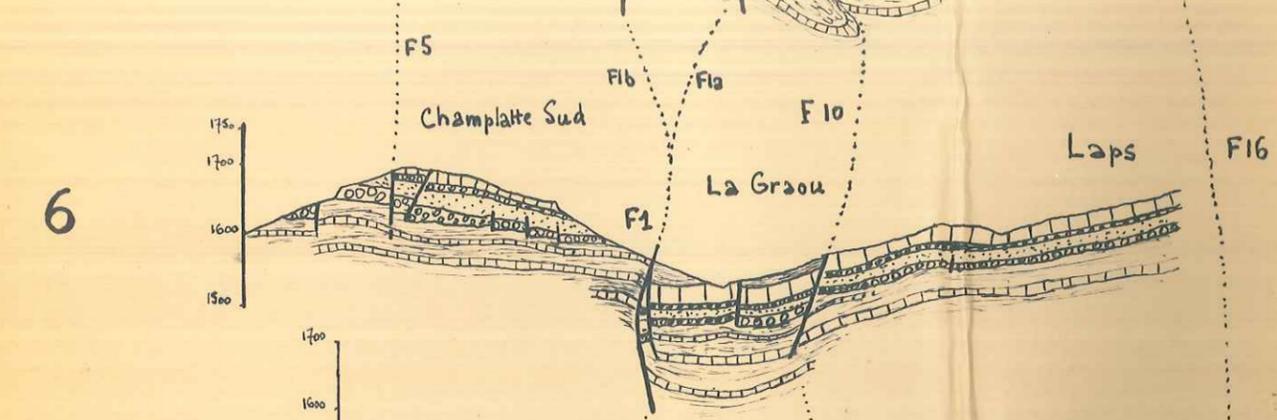
4

Lachan

Ravin Oriental

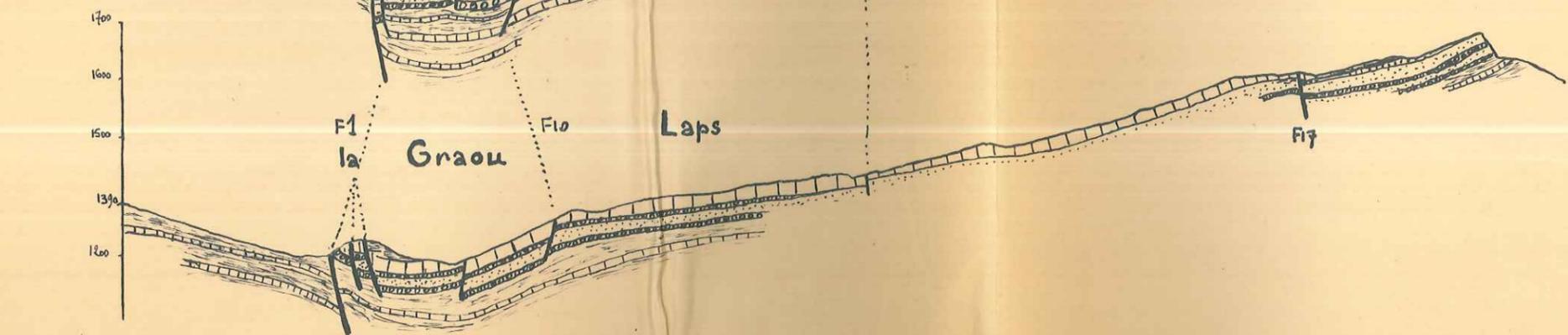


5

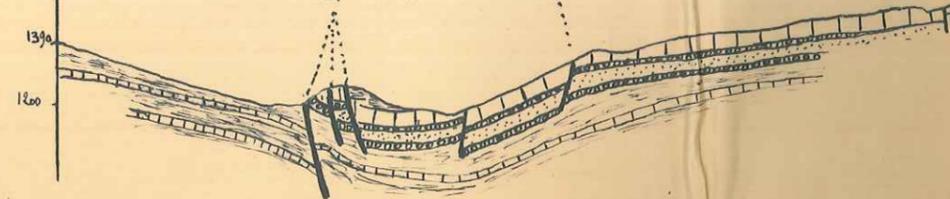


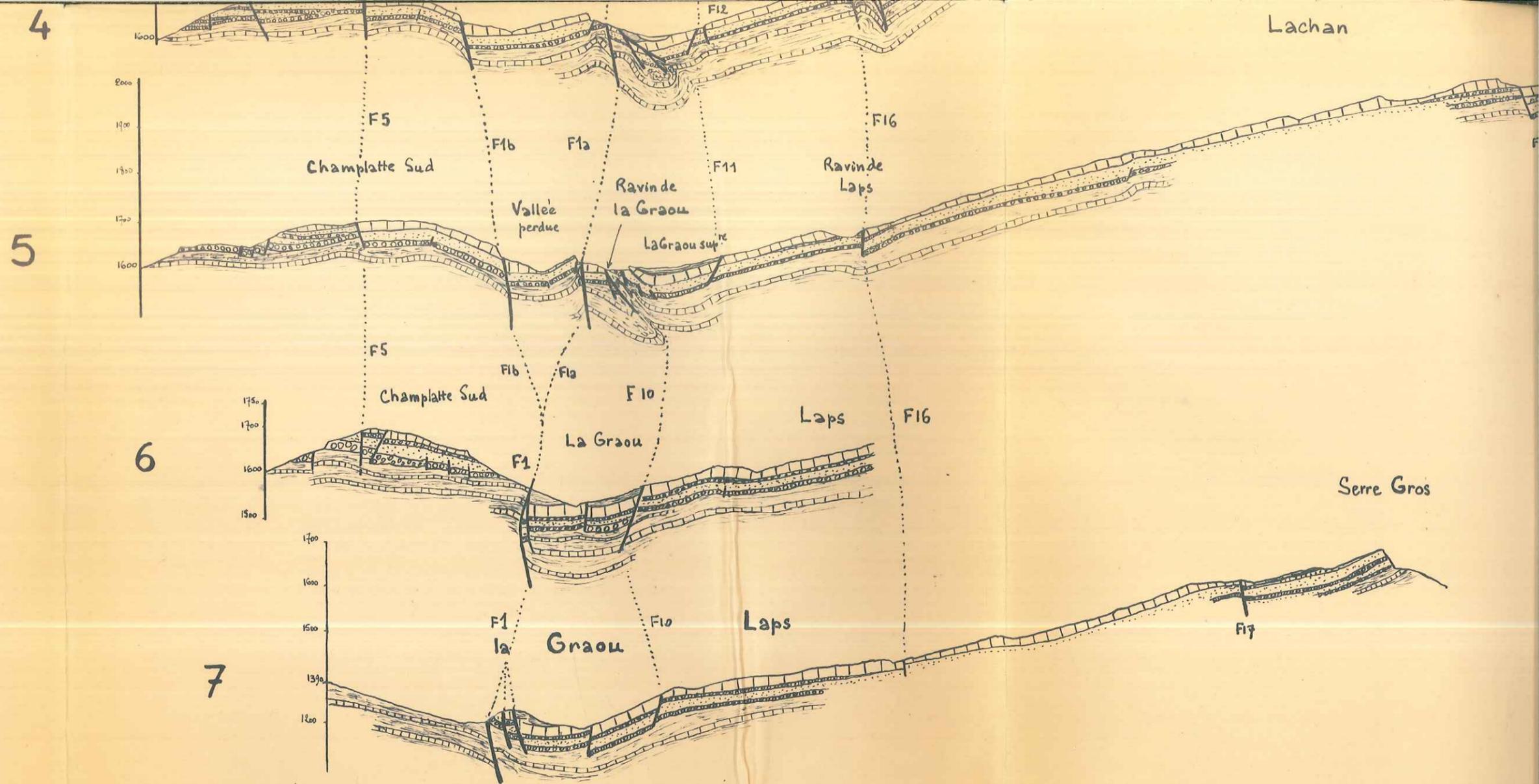
6

Serre Gros



7



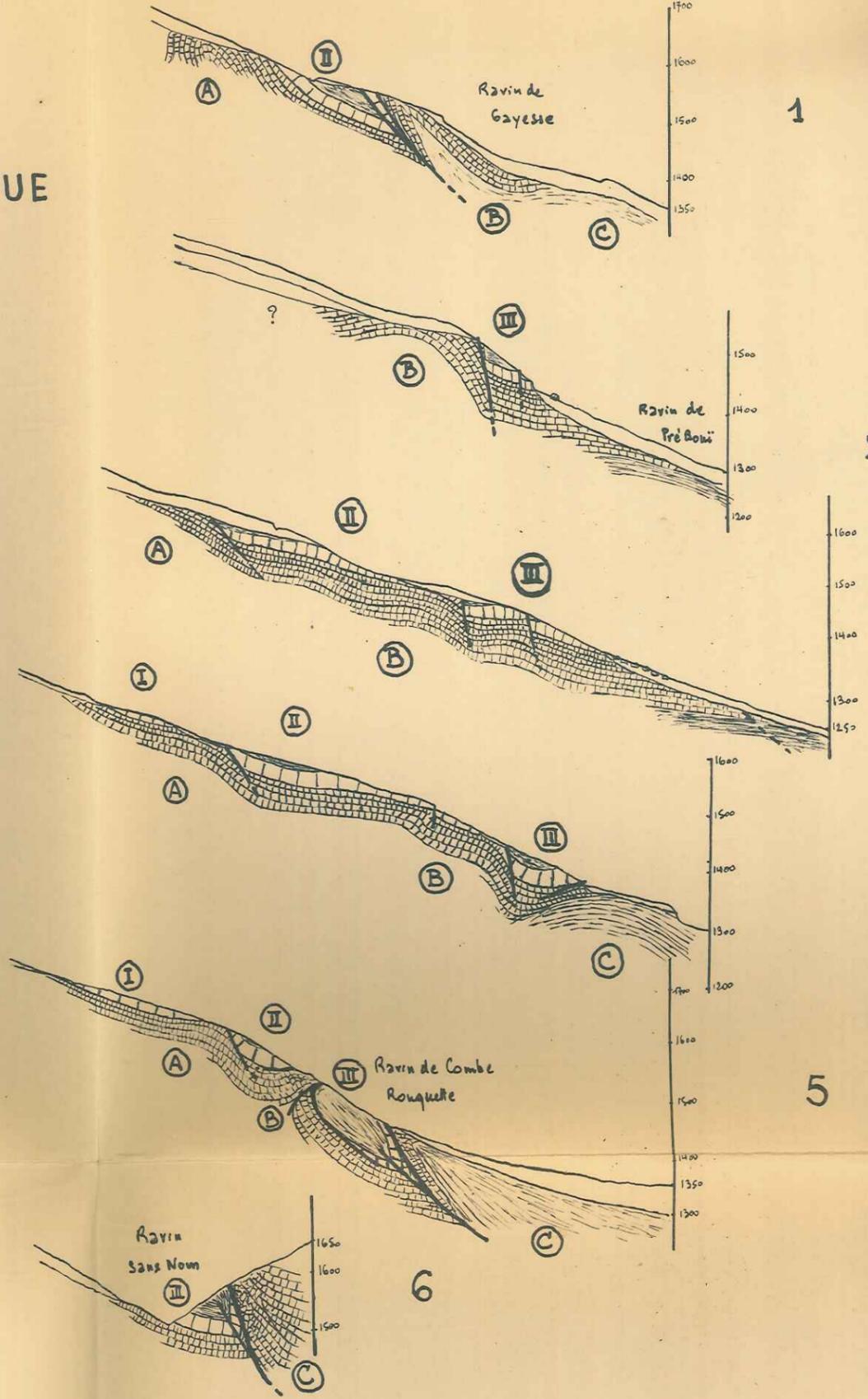
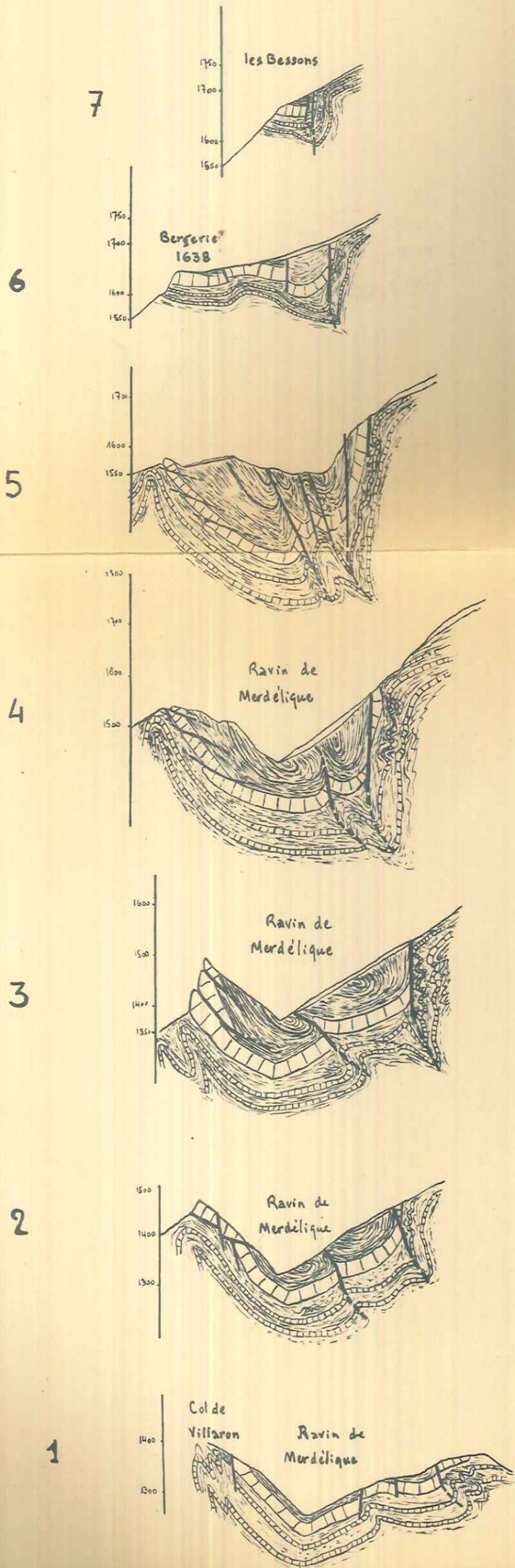


TECTONIQUE DU NUMMULITIQUE

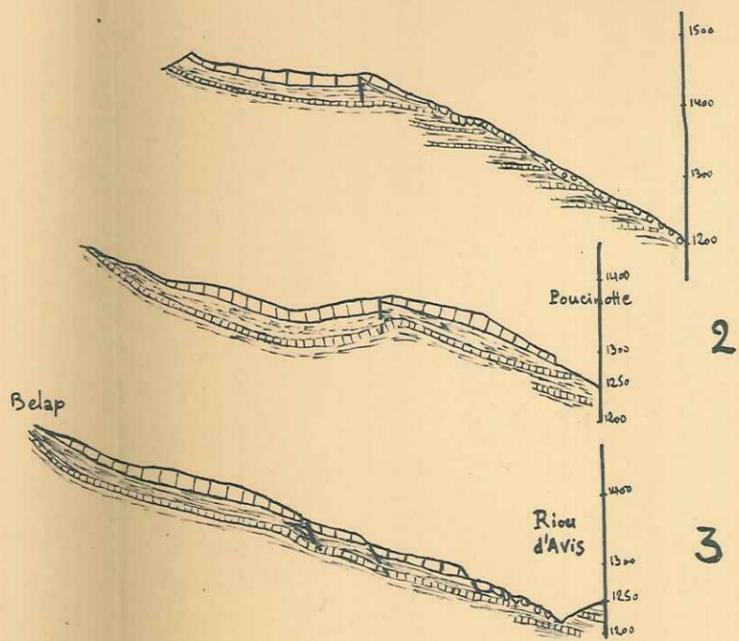
DE THORAME-BASSE

au 1/10.000. Mêmes figures que sur la planche n°3.

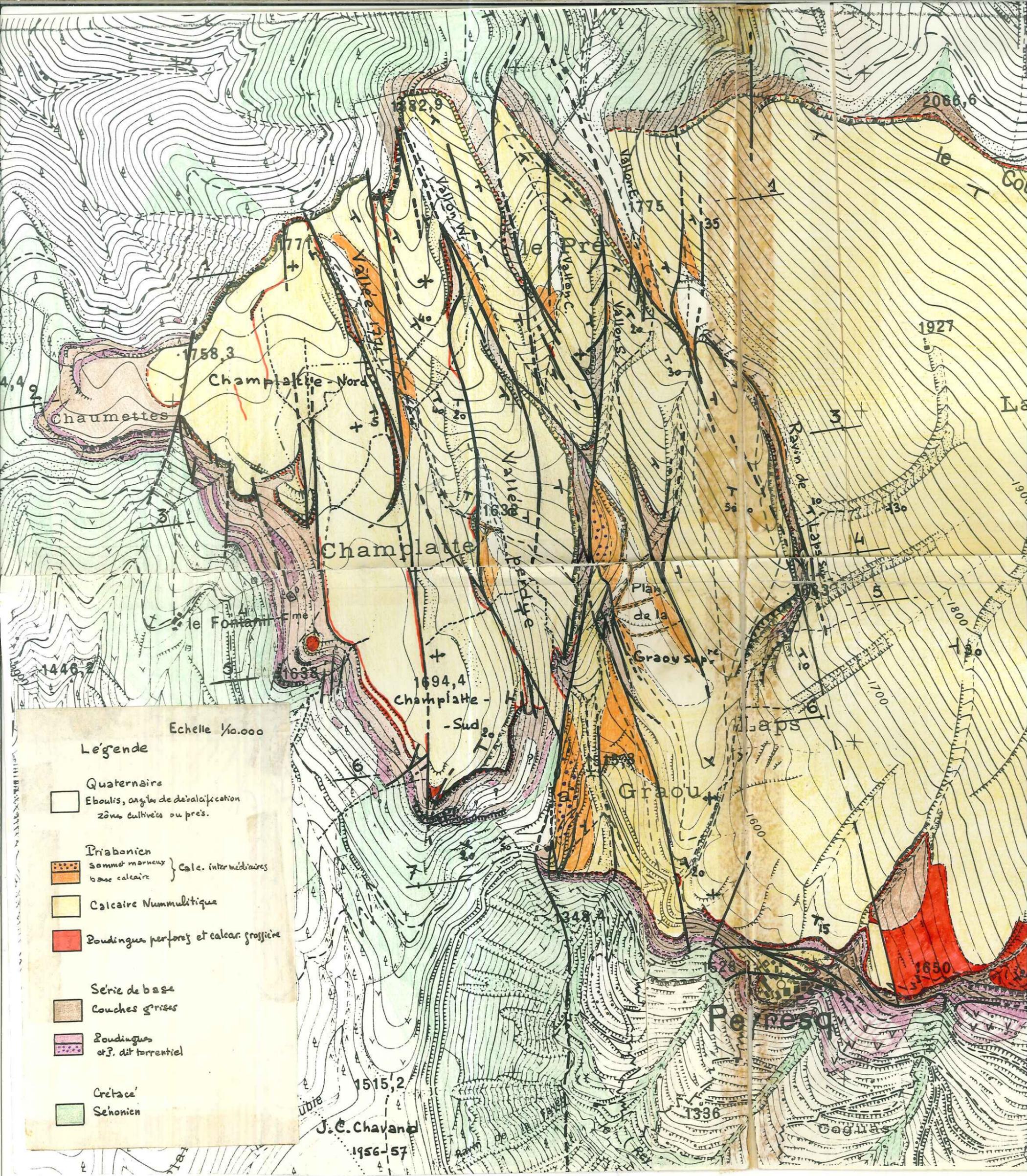
Château-Garnier

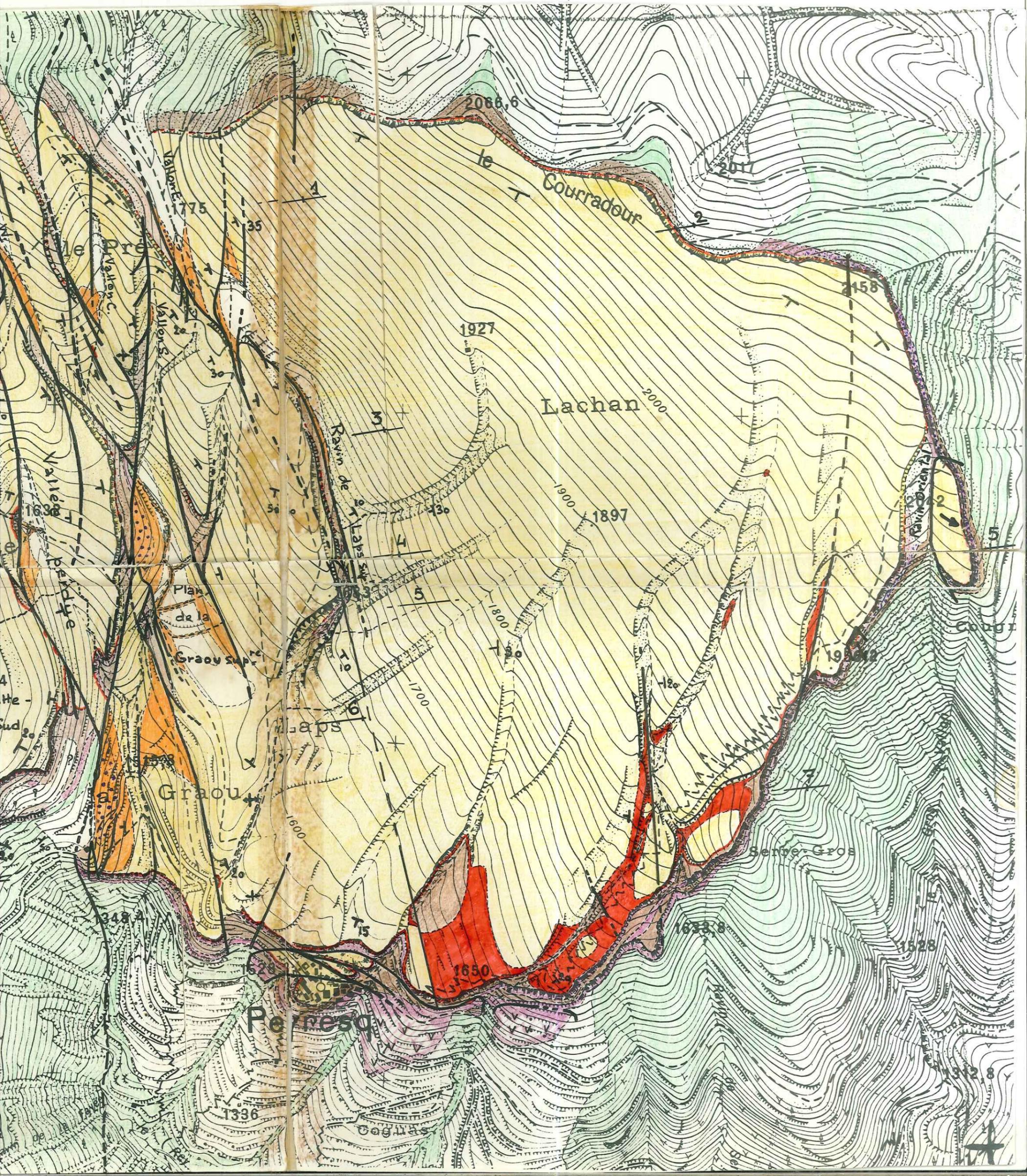


Vallée de la Valette



La Bâtie





ENTREVAUX N° 2

ALLOS N° 6

4 G 75

4 G 80

en 1934

940

941

942

943

944

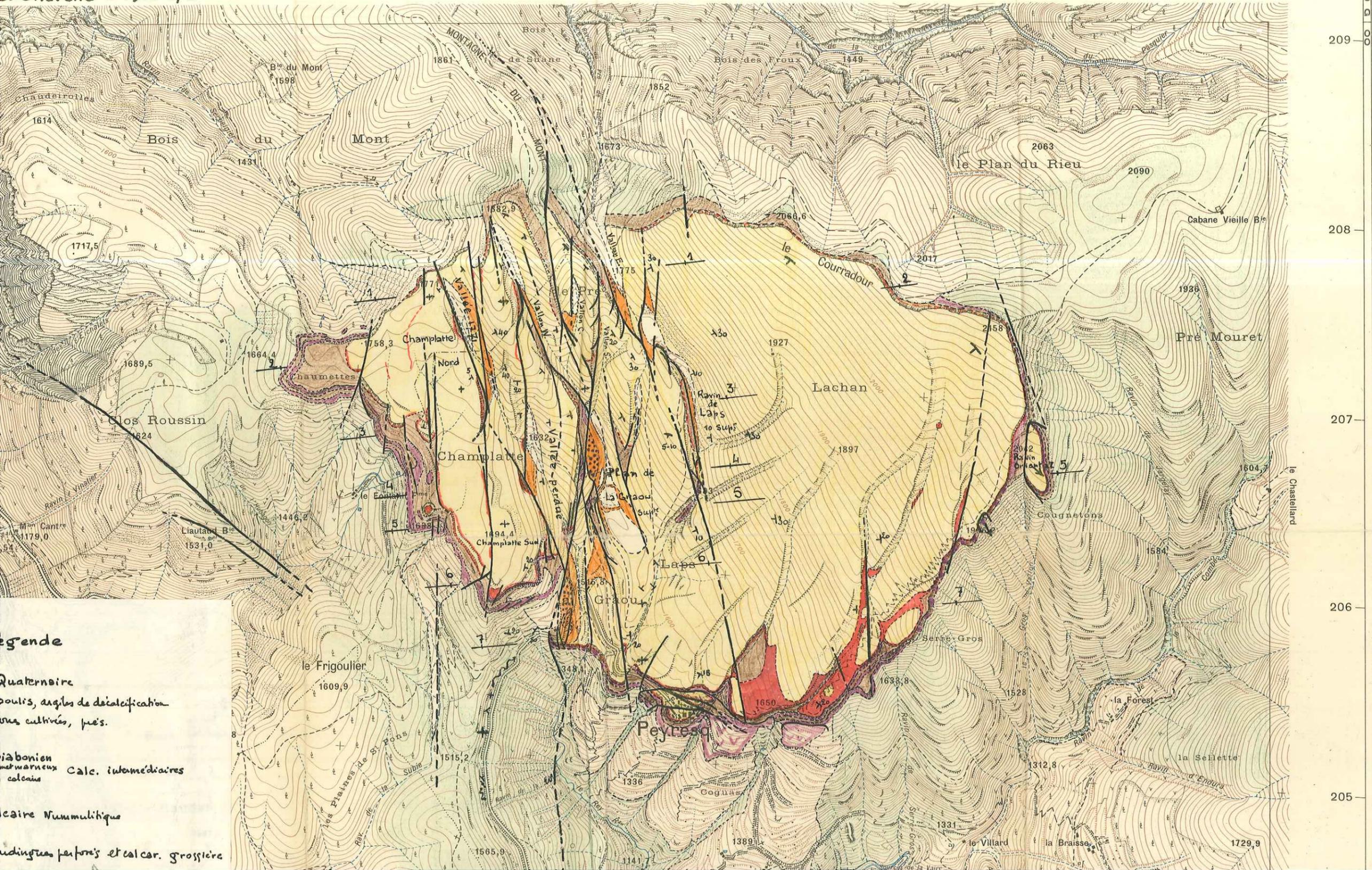
945

par les procédés de stéréotopographie terrestre

CARROYAGE KILOMÉTRIQUE PROJECTION LAMBERT III ZONE SUD

1	2	3	4
	XXXV-41		
5	6	7	8
Entrevaux*			

C. Charand - 1956-57 -



legende

Quaternaire
sables, argiles de décalcification
sur cultures, prés.

Miobonien
marneux
calcaires

Calcaires Nummulitiques

argiles fertiles et calcar. grossière

La déclinaison magnétique correspond au centre de la feuille et au 1^{er} Janvier 1935

N.C.

ENTREVAUX N° 2

ALLOS N° 6

4 G 70

4 G 75

a Levés de 1900-01, révisés en 1934

940

941

942

943

944

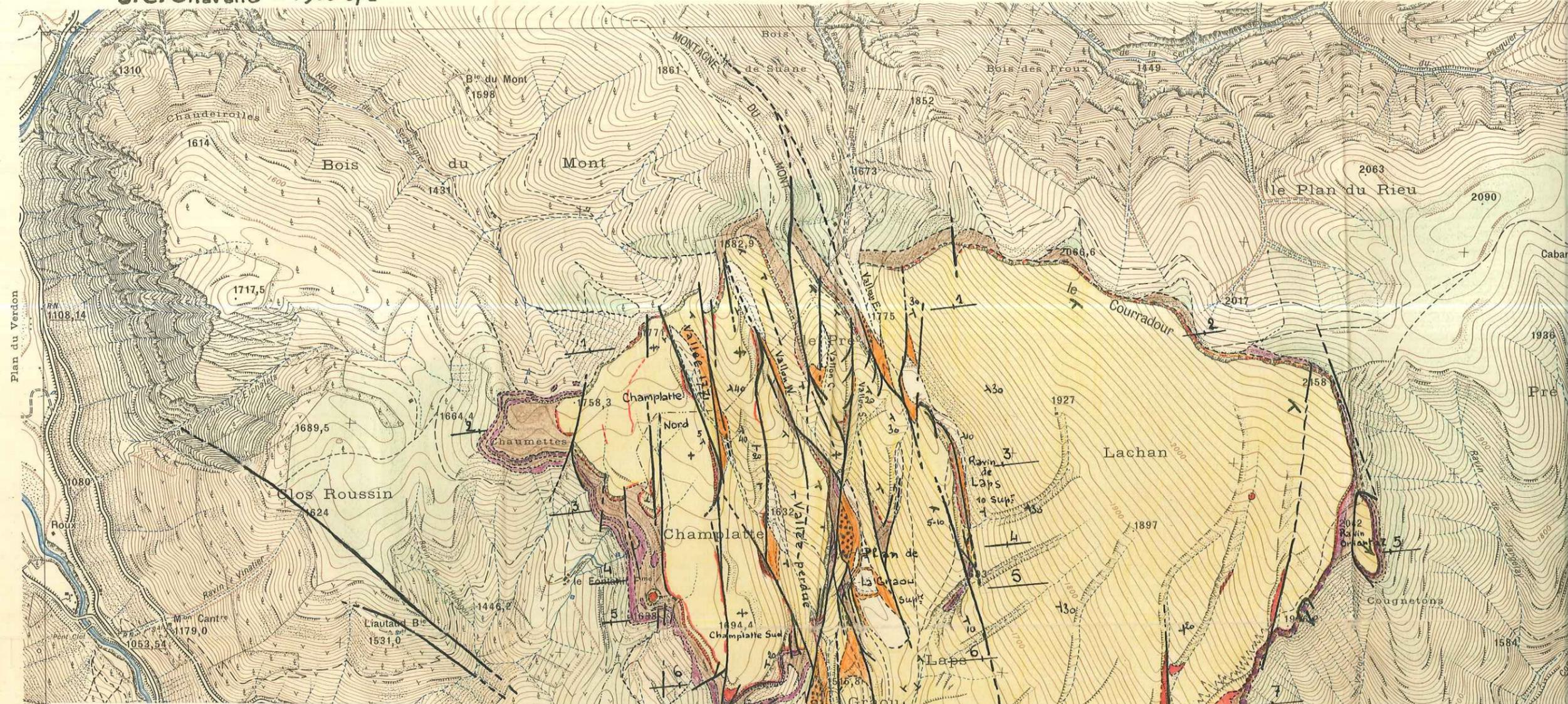
945

b Levés de 1934 exécutés par les procédés de stéréotopographie terrestre

CARROYAGE KILOMÉTRIQUE PROJECTION LAMBERT III ZONE S

J.C. Chavand - 1956-57 -

49 00
208
207
206
205

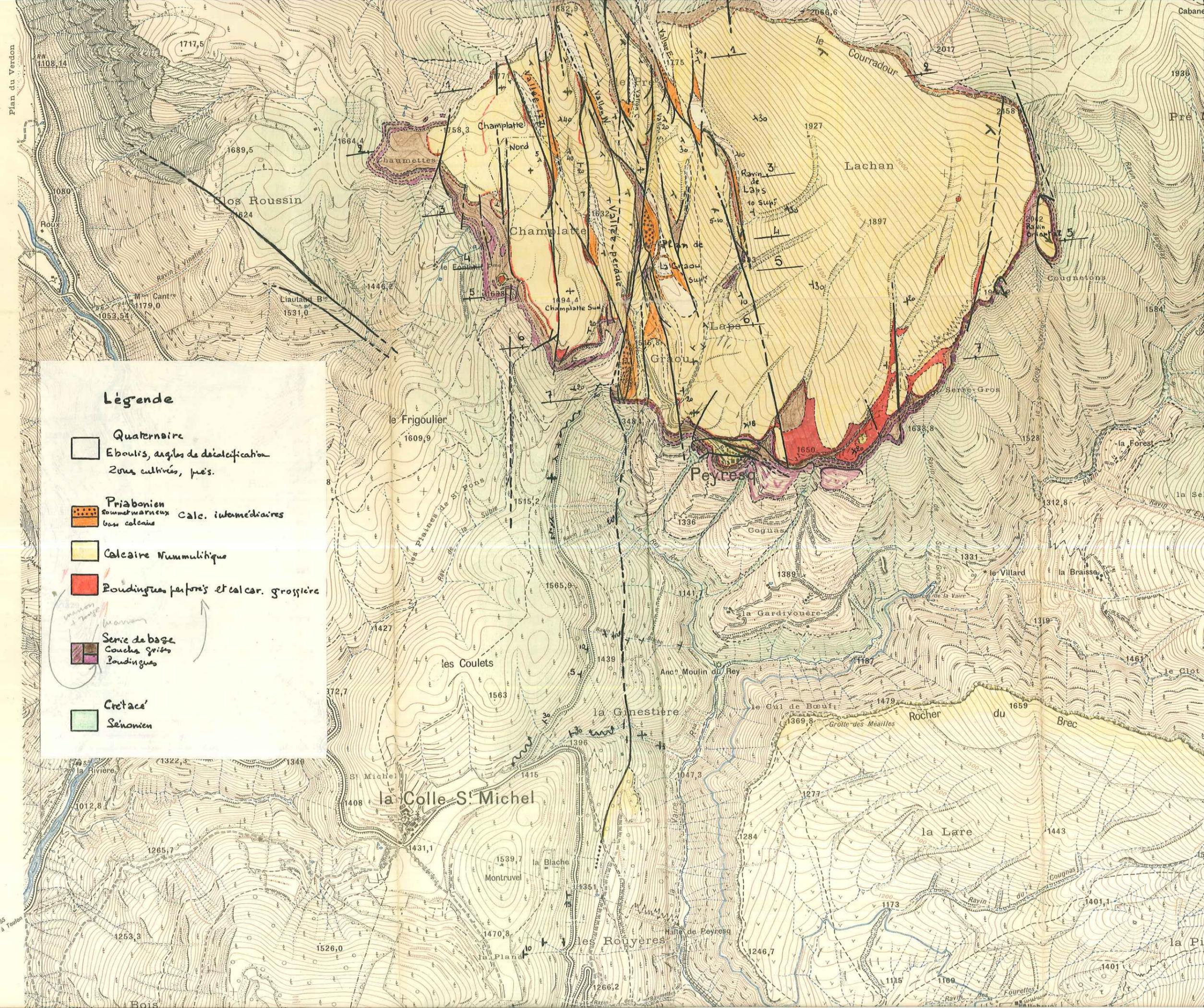


Légende

- Quaternaire
- Eboulis, argiles de décalcification
Zones cultivés, prés.
- Priabonien
sommets et versants calcs. intermédiaires
bass calcaires
- Calcaire Nummulitique
- Boudingues ferrugés et calcar. grossière

ENTREVAUX N° 1
48 G 195

207
206
205
204
203
202



Légende

-  Quaternaire
Eboulis, argiles de décalcification
Zones cultivées, prés.
-  Priabonien
sommet-marneux calc. intermédiaires
bass calcaires
-  Calcaire Nummulitique
-  Boudingues fins et calcar. grossière
-  Série de base
Couches grises
Boudingues
-  Crétacé
Sénonien

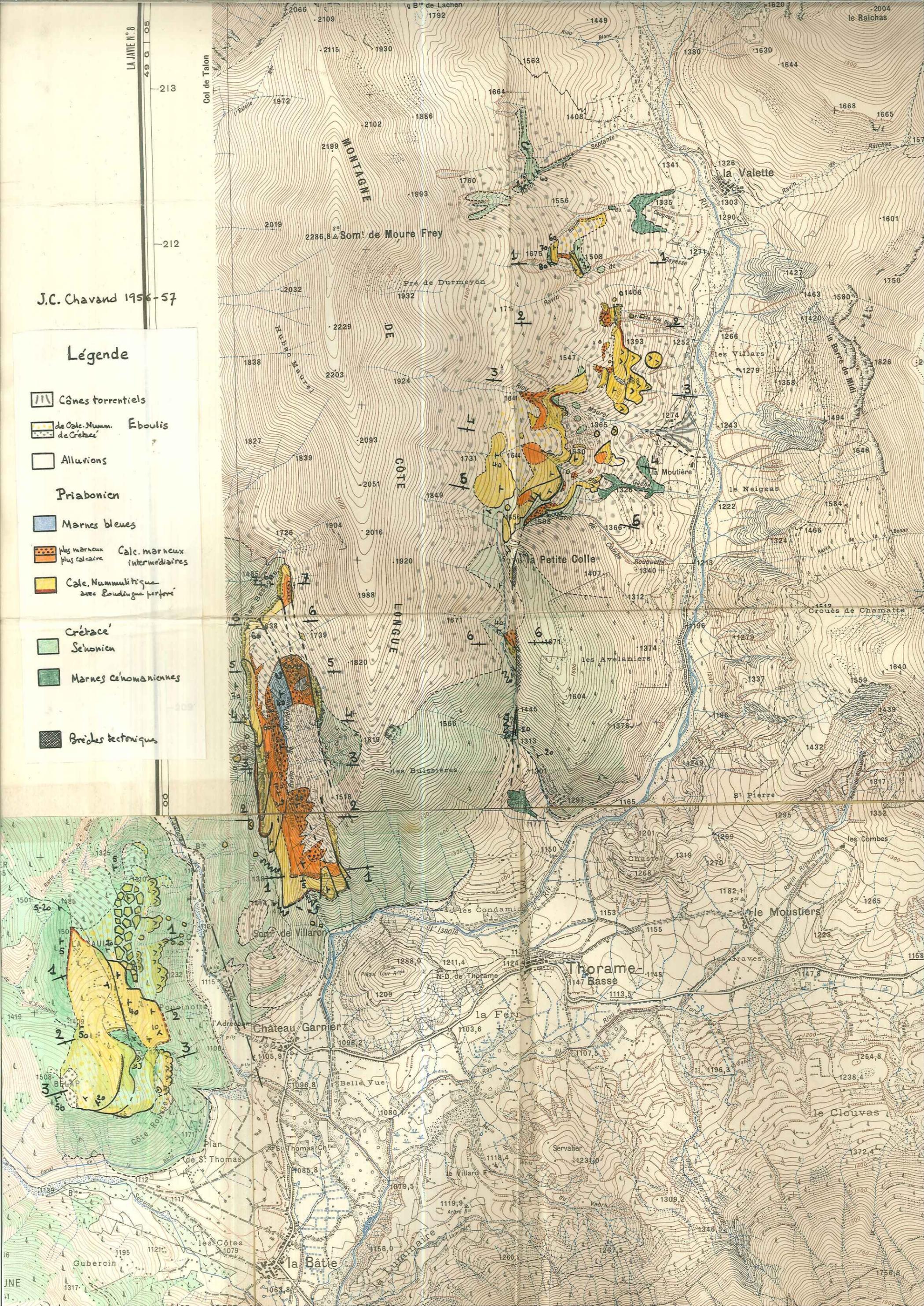
Ré. Carte N° 555
de Barcelonnette à Toulon

LA JAVIE N° 8
49 G 05

J.C. Charand 1956-57

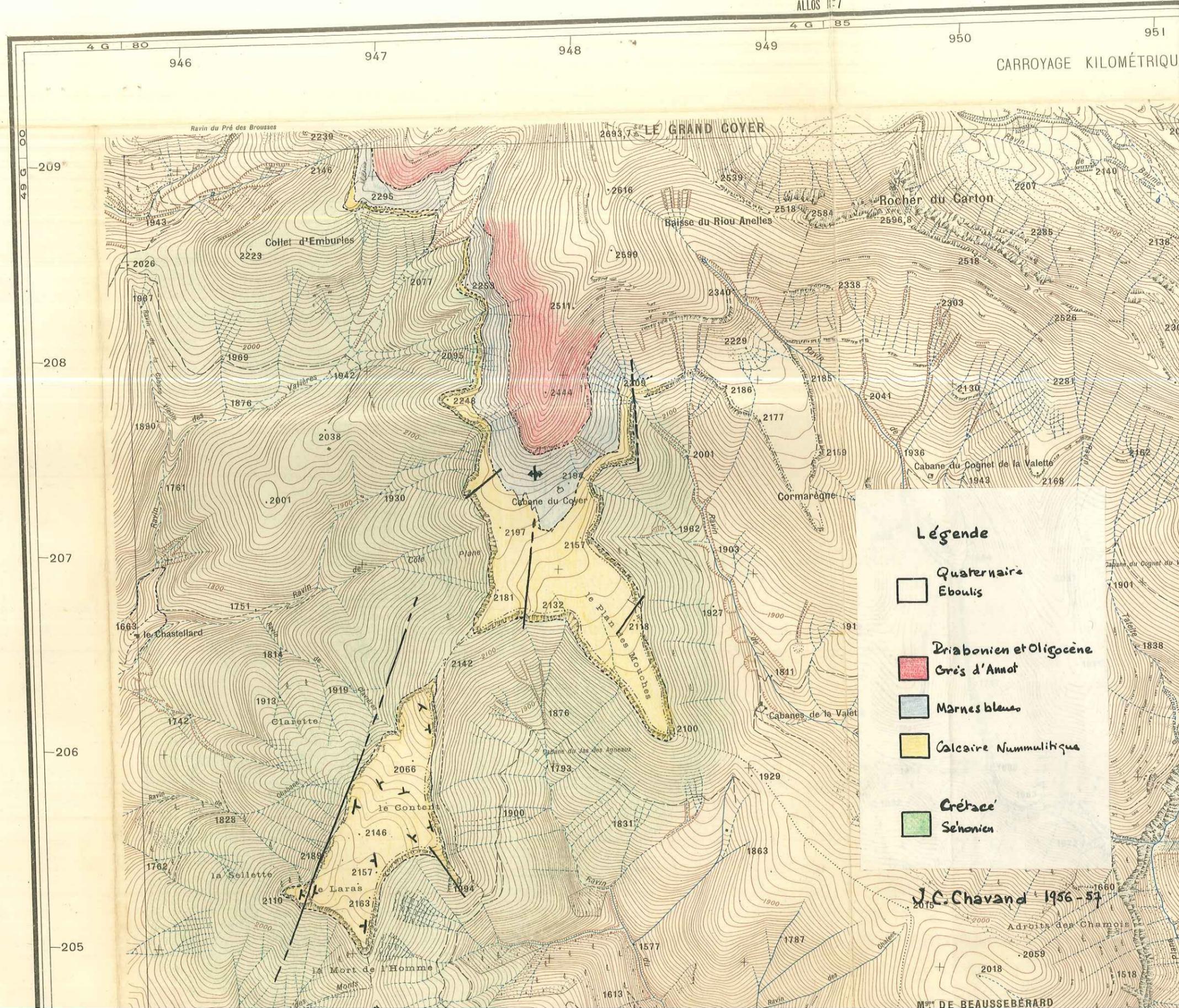
Légende

-  Cônes torrentiels
-  de Calc. Numm. Eboulis
de Grézac
-  Alluvions
- Priabonien**
-  Marnes bleues
-  Plus marneux
plus calcaire Calc. marneux
intermédiaires
-  Calc. Nummulitique
avec Eoudingua perforé
- Crétacé**
-  Senonien
-  Marnes cénoniennes
-  Brèches tectoniques



ENTREVAUX N° 3

ALLOS 1:7



CARROYAGE KILOMÉTRIQUE

Légende

- Quaternaire
Eboulis
- Briabonien et Oligocène
- Grès d'Annot
- Marnes bleues
- Calcaire Nummulitique
- Crétacé
Sénonien

J.C. Chavand 1956-57

MONT DE BEAUSSEBÉARD