Zeitschrift:	Eclogae Geologicae Helvetiae
Herausgeber:	Schweizerische Geologische Gesellschaft
Band:	81 (1988)
Heft:	3
Artikel:	Progradation de la Formation de Wang dans les chaînes subalpines septentrionales (Alpes occidentales, France) au Maastrichtien supérieur : biostratigraphie et milieu de dépôt
Autor:	Villars, François
DOI:	https://doi.org/10.5169/seals-166199

#### Nutzungsbedingungen

Die ETH-Bibliothek ist die Anbieterin der digitalisierten Zeitschriften auf E-Periodica. Sie besitzt keine Urheberrechte an den Zeitschriften und ist nicht verantwortlich für deren Inhalte. Die Rechte liegen in der Regel bei den Herausgebern beziehungsweise den externen Rechteinhabern. Das Veröffentlichen von Bildern in Print- und Online-Publikationen sowie auf Social Media-Kanälen oder Webseiten ist nur mit vorheriger Genehmigung der Rechteinhaber erlaubt. <u>Mehr erfahren</u>

#### **Conditions d'utilisation**

L'ETH Library est le fournisseur des revues numérisées. Elle ne détient aucun droit d'auteur sur les revues et n'est pas responsable de leur contenu. En règle générale, les droits sont détenus par les éditeurs ou les détenteurs de droits externes. La reproduction d'images dans des publications imprimées ou en ligne ainsi que sur des canaux de médias sociaux ou des sites web n'est autorisée qu'avec l'accord préalable des détenteurs des droits. <u>En savoir plus</u>

#### Terms of use

The ETH Library is the provider of the digitised journals. It does not own any copyrights to the journals and is not responsible for their content. The rights usually lie with the publishers or the external rights holders. Publishing images in print and online publications, as well as on social media channels or websites, is only permitted with the prior consent of the rights holders. <u>Find out more</u>

## Download PDF: 15.07.2025

ETH-Bibliothek Zürich, E-Periodica, https://www.e-periodica.ch

# Progradation de la Formation de Wang dans les chaînes subalpines septentrionales (Alpes occidentales, France) au Maastrichtien supérieur: biostratigraphie et milieu de dépôt

Nr. 3

Par François Villars<sup>1</sup>)

#### RÉSUMÉ

Dans la zone dauphinoise, la Formation de Wang est principalement datée par des foraminifères planctoniques. Elle se développe au cours du Maastrichtien supérieur sur une discontinuité érosive majeure et prograde, sur cette surface d'érosion sous-marine, en direction des zones internes des chaînes subalpines septentrionales. Les niveaux les plus anciens sont attribués au sommet de la Zone à *Gansseri* à l'Ouest et à la base de la Zone à *Mayaroensis* à l'Est. Le milieu de dépôt est interprété comme celui d'une plate-forme externe hémipélagique caractérisée par un fort taux de sédimentation.

#### ABSTRACT

The Wang Formation developed in progradation towards the internal zones of the Northern Subalpine Chains during the Late Maastrichtian. It is principally dated by planktonic foraminifera. The oldest horizons date from the upper *Gansseri* Zone in the west, and from the lowermost *Mayaroensis* Zone in the east. The Wang Formation overlies a major erosional unconformity, and its depositional environment is interpreted as that of an external hemipelagic shelf affected by high sedimentation rates.

#### 1. Introduction: contexte stratigraphie et historique

Dans la zone delphino-helvétique, les milieux de dépôt de la plate-forme urgonienne s'approfondissent à l'Aptien supérieur et une sédimentation silicoclastique de plateforme sous-alimentée se développe jusqu'à l'Albien supérieur (DELAMETTE 1986). Le Crétacé supérieur marque le retour à une sédimentation carbonatée avec le dépôt de micrites pélagiques, puis de marno-calcaires durant le Sénonien. Au sommet de cette série se développe la Formation de Wang, elle-même séparée des dépôts nummulitiques par une discontinuité érosive.

La Formation de Wang est connue sous le nom de «calcaires et schistes fétides», dans les Bornes et les Bauges d'après les premières cartes géologiques de HOLLANDE (1881), DOUXAMI (1897) et LUGEON (1900). Au Mont Charvin, elle a livré des oursins (Ananchites, Micraster) et des débris d'inocérames (HOLLANDE 1881). En 1934, MORET décrit ces

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup>) Département de géologie et paléontologie, rue des Maraichers 13, CH-1211 Genève 4.



Fig. 1. Carte des épaisseurs de la Formation de Wang conservée par l'érosion nummulitique.

Cette carte met en évidence l'importance prépondérante des érosions nummulitiques sur la répartition et l'épaisseur actuelle de la Formation de Wang. L'épaisseur épargnée augmente d'Ouest en Est et la formation disparaît brutalement au nord en raison d'une importante faille nummulitique N110E, VILLARS et al. (1988).

Coupes étudiées (coordonnées Lambert):

- 1. Col de Bellefond (877.70/20044.95/1902 m)
- 2. Les Fontanettes (890.80/2069.15/1230 m)
- 3. Aillons le Jeune (892.40/2075.50/910 m)
- 4. Dent des Portes (899.80/2085.10/1795 m)
- 5. Pleuvens (900.40/2083.90/1950 m)
- 6. Mont de la Coche (902.90/2081.60/1960 m)
- 7. Montagne de Seytenex (906.15/2086.50/1250 m)
- 8. Le Villaret (908.20/2089.90/550 m)
- 9. Roc de Viuz (907.25/2092.35/820 m)
- 10. Arclosan (906.85/2096.10/2000 m)
- 11. Mont Charvin (917.45/2097.50/2150 m)

dépôts sous l'appelation «Calcaires et schistes noirs à Jéréminelles» et établit l'analogie de faciès avec les «Couches de Wang» des nappes helvétiques et ultrahelvétiques. Cette comparaison lui permet de proposer par corrélation un âge maastrichtien pour les calcaires et schistes noirs à Jéréminelles des chaînes subalpines. Par la suite, cet équivalent des «Couches de Wang» fut signalé jusqu'à l'extrémité sud des Bauges (MARTINI 1968; DOUDOUX & COLETTA 1975; RIVANO-GARCIA 1978; GARDUNO-MONROY 1981) et son âge campano-maastrichtien admis par analogie avec les nappes helvétiques (HANTKE 1966). De plus, ces derniers auteurs font toujours référence au passage progressif des calcaires marneux sénoniens à la Formation de Wang.

Dans les nappes helvétiques, STACHER (1980) a défini précisément la Formation de Wang et en a affiné la stratigraphie.

Récemment, KINDLER (1986, 1987) a proposé des âges paléocène-eocène inférieur dans les unités ultrahelvétiques savoyardes et les chaînes subalpines, basés sur la détermination en section de foraminifères planctoniques. Les associations déterminées en lame mince montreraient selon lui un important mélange de faunes d'âges crétacé supérieur et paléogène.

L'étude des microfaunes et des microfaciès présentée ici propose de nouvelles datations pour la Formation de Wang dans les chaînes subalpines septentrionales et une interprétation du milieu de dépôt. Ces résultats permettent de mieux cerner l'évolution du domaine delphino-helvétique à la fin du Crétacé.

#### 2. Lithologie, épaisseurs, relation avec le substrat

Dans les chaînes subalpines septentrionales, la Formation de Wang et constituée par des calcaires en bancs décimétriques parfois séparés par des interbancs marneux. Elle renferme localement des silex zonés. L'altération de ces roches, dégageant une odeur fétide à la cassure, met en relief de nombreuses laminations fines et une intense bioturbation.

L'épaisseur de la formation préservée par l'érosion tertiaire augmente d'Ouest en Est et les zones isopaques s'allongent suivant une direction subméridienne (fig. 1).

La Formation de Wang disparait brutalement dans le sud-est des Bornes en raison d'une importante faille nummulitique d'orientation N110E observée au Mont Charvin (VILLARS et al. 1988). En raison de cet accident, l'érosion nummulitique a décapé les dépôts de la Formation de Wang dans le compartiment haut situé au NNE alors qu'une série très épaisse (200 m) a été conservée dans le compartiment affaissé au SSW (coupe du Mont Charvin). Cette disposition souligne le rôle prépondérant joué par les érosions nummulitiques sur la répartition et l'épaisseur actuelle de la Formation de Wang dans les chaînes subalpines.

La Formation de Wang se développe au-dessus d'une discontinuité érosive majeure, qui n'avait jusqu'ici par encore été mise en évidence dans les chaînes subalpines. Elle atteint localement les dépôts du Crétacé inférieur. Ainsi à la Montagne de Sexthenex (nord-est des Bauges), une entaille érosive de plus de 200 m de profondeur au sud, place la Formation de Wang sur des grès glauconieux du «Gault». Généralement, cet épisode érosif a laissé des traces plus discrètes dans les marno-calcaires sénoniens. Des érosions



Fig. 2. Discontinuité érosive basale au Mont Charvin. a: Surface érosive basale tronquant la stratification des alcaires argileux sénoniens (A). – b: Cannelures d'érosion orientées N30E creusées dans les calcaires argileux sénoniens (A) et remplies par les calcaires de la Formation de Wang (B).

recoupant la stratification des marno-calcaires sénoniens s'observent dans plusieurs coupes (fig. 2a), tandis qu'au Mont Charvin, des cannelures d'érosions orientées N30E sont visibles à l'affleurement (fig. 2b). L'absence de traces d'émersion indiquerait que la discontinuité érosive basale résulterait d'une érosion sous-marine. Une telle discontinuité a été décrite par STACHER (1980) dans la partie occidentale des nappes helvétiques supérieures (Wildhorn–Drusberg p.p.).

## 3. Microfaciès et milieu de dépôt

Les 11 coupes étudiées ici (fig. 1) et qui seront publiées ultérieurement (VILLARS, thèse in prép.), montrent une succession lithologique monotone et homogène; les microfaciès consistent principalement en des packstones à spicules calcitisés de spongiaires (20– 40%). La matrice micritique argileuse est imprégée de silice et de matière organique. Outre les spicules, la roche est constituée par de petits bioclastes arrondis (10–30%, silt) et la fraction détritique silteuse (1–3%) comprend du quartz, de la glauconie et un peu de mica. La microfaune (1%) est composée de foraminifères planctoniques et benthiques, ainsi que de quelques radiolaires.

Sur la base de la lithostratigraphie, des microfaciès et de la micropaléontologie, le milieu de dépôt de la Formation de Wang peut être interprété comme celui d'une plate-forme externe hémipélagique.

Les interbancs marneux ont livré les microfaunes et le nannoplancton analysés dans cette étude.



Fig. 3. Echelles bio- et chronostratigraphique utilisées (d'après HAQ et al. 1987 et PERCH-NIELSEN 1985).

#### 4. Biostratigraphie

L'étude biostratigraphique réalisée sur les onze coupes examinées (fig. 1) s'appuie principalement sur les foraminifères planctoniques étudiés en formes dégagées et en sections. Les marqueurs biostratigraphiques sont illustrés dans les planches 1 à 5. Cette étude est complétée par l'analyse de quelques préparations de nannoplancton.

Les associations mentionnées sur les figures 4 et 5 indiquent un âge maastrichtien supérieur pour l'ensemble de la Formation de Wang. De plus, elles mettent en évidence un léger diachronisme de la mise en place de ces faciès. Ainsi, dans les zones externes des chaînes subalpines, la Formation de Wang débute au sommet de la zone à *Gansseri* (sous-zone CC25b du nannoplancton, dét. E. de Kaenel) alors que dans les zones internes, sa base est datée de la partie inférieure de la zone à *Mayaroensis* (biozone à *Quadratus* du nannoplancton, dét. C. Muller) (fig. 4–5).

• Lames minces   Lavages					Globotruncanita stuartiformis	— Globotruncana arca	Pseudotextularia elegans	— Globotruncanita subspinosa 🛠	Globotruncana rosetta	Globotruncanita insignis		Globotruncanita faisostuarti	— Globotruncana aegyptiaca	Globotruncanita stuarti	Rugoglobigerine sp	Globotruncanella petaloidea		Globotruncana dupeublei	Globotruncanita angulata		Rosita contusa		Globotruncanita pettersi	Abathomphius intermedius	Racemiguembeline fructicose	Abathomphalus mayaroansis	Biozones	
Mont Charvin	11	-	•	•	•	•		•			•	•		•					•	•				•	I			
Arclosan	10		٠	•		•	•		•		•		•	•	•				•	•		•	:	•	•		1S.	
Roc de Viuz	9	-			!	1			1	I.			1	1	I		1					I				1		
Le Villaret	8	-	•		I.	•					1	1	•	•					I	1	1			I		1	2	
Seythenex	7	-		•		•		•			•	•		•	•	•			•	•	•						Aa I	
Mont de la Coche	6	-	•	•	•			•			•	•	•	•	•					•	•					•	-	
Pleuvens	5	-		1	1	1				L	1	1		1		1		1	I	I	1	1		1	1	1		_
Dent des Portes	4	-		1	1	1				1	1	1	1	1		1			٠	1	1	1		I	L			
Aillons le Jeune	3		1	1	1	ł	I		\$	I.	I	I	I	I		I	I	I	L		1						Ser	
Les Fontanettes	2	-																	•								SE	
Col de Bellefond	1	-	•																								61	

🛠 formes remaniées

Fig.4. Tableau des foraminifères planctoniques de la Formation de Wang. Les microfaunes indiquent un âge Maastrichtien supérieur.

Concernant ces résultats, un effort particulier a été entrepris afin de tenir compte des remaniements éventuels qui pourraient signaler, selon KINDLER (1986, 1987), un processus de resédimentation de ces faciès durant le Paléogène. Ces derniers se sont révélés quasiment indiscernables, parmi les foraminifères planctoniques seuls *Rosita fornicata*, *Globotruncana linneiana* et *Globotruncanita* cf. *subspinosa*, qui disparaissent normalement dans la partie inférieure de la Zone à *Gansseri*, étaient remaniés (fig. 4). Dans les bancs calcaires, de nombreuses lames minces ont permis d'observer des petites sections de foraminifères planctoniques à celles décrites et

			Eiffeilithus turriseiffeli	Watznaueria barnes <b>ae</b>	- Broinsonia enormis		Calculites obscurus	- Micula decussata	Kamptnerius magnificus	Braadudosphaera bigelowi	<ul> <li>Reinhardtlites anthophorus</li> </ul>	<ul> <li>Cribrosphaerella ehrenbergi</li> </ul>	Lucianorhabdus cayeuxl	 Chiastozygus litterarius	Micula staurophora	- Stadneria crenulata	- Broinsonie perce	- Tetralithus aculeus	Arkangeliskiella cymbiliformis	<ul> <li>Litraphidites quadratus</li> </ul>	Biozones NC	Biozones CC	Sous zones
L	0				-				-		-	-		 	-	-	Ť	1	Ť	1			Η
Le villafet	•																8				3		
Pleuvens	5	_			I	I	1			1					I						Ira	22	
Dent des Portes	4	-		1				1													a l		٩
Aillons le Jeune	3		1	I			1	I			L	1		I		I		I	L	L	ð		

Fig. 5. Tableau des nannoplanctons de la formation de Wang. Ils indiquent également un âge Maastrichtien supérieur.

utilisées par KINDLER (1986, 1987) pour caractériser le Paléocène–Eocène inférieur dans l'Ultrahelvétique et l'Helvétique savoyard (*Globigerina* cf. *triloculinoïdes*, *Morozovella* cf. *pseudobulloïdes*, *Planorotalites* cf. *chapmani*, *Morozovella* cf. *velascoensis*, *Morozovella* cf. *uncinata*, *Morozovella* cf. *rex*, fig. 2A, 2B, 2C, 2D, 2E, 2G, 2H). Nous avons entrepris une recherche minutieuse des petites formes, utilisées par cet auteur, dans les marnes encadrant les calcaires, mais les foraminifères planctoniques inférieurs à 200 µm se sont toujours avérés être d'âge sénonien d'après la présence de *Hedbergella* sp., *Archeoglobigerina* sp., *Globotruncanella* sp., *Globotruncana* sp. De même, l'examen attentif des préparations de nannoplancton n'a pas permis de confirmer un âge paléogène en raison de l'absence de formes tertiaires.

Ces observations tendent à démontrer que les foraminifères planctoniques déterminés de manière fiable sont tous des formes crétacées. La détermination des petites formes en lame mince, même au niveau générique, est trop incertaine pour être utilisée à des fins biostratigraphiques.

### 5. Discussions et conclusions

L'étude biostratigraphique, basée sur les foraminifères planctoniques et le nannoplancton, permet d'attribuer avec précision la Formation de Wang dans les chaînes subalpines septentrionales entièrement dans le Maastrichtien supérieur. La Formation de Wang se développe sur une discontinuité érosive basale et les données biostratigraphiques montrent que son installation, sur cette surface d'érosion sous-marine, est diachrone dans la région étudiée. Elle débute dans la zone dauphinoise externe à la fin de la Zone à *Gansseri* et à la base de la Zone à *Mayaroensis* dans ses parties internes (fig. 6). Cette disposition des isochrones révèle le caractère progradant de la Formation de Wang dans la zone dauphinoise et cette progradation de 40 à 50 kilomètres (distance actuelle ne tenant pas compte des raccourcissements alpins) s'effectue durant une période estimée entre 500000 et 800000 ans selon l'échelle chronostratigraphique utilisée par HAQ et al.



Fig. 6. Carte paléogéographique montrant la progradation, du nord-ouest vers le sud-est, de la Formation de Wang dans les chaînes subalpines septentrionales.

(1987). De plus, le taux de sédimentation apparent moyen, calculé en fonction des âges obtenus et des épaisseurs maximales conservées est très important avec plus de 13 cm déposés par millier d'années.

Sur la base de la lithostratigraphie, des microfaciès et de la micropaléontologie, le milieu de dépôt est interprété comme celui d'une plate-forme externe hémipélagique à fort taux de sédimentation.

Cette étude stratigraphique étaye les comparaisons de faciès établie par MORET (1934) avec les «Couches de Wang». En raison des similitudes d'âges et d'environnement de dépôt, elle permet d'élargir le domaine de sédimentation de la Formation de Wang (STACHER 1980) depuis les nappes helvétiques jusqu'aux chaînes subalpines septentrionales. Elle souligne d'autre part l'influence prépondérante des érosions nummulitiques sur sa répartition actuelle de la formation.

#### Remerciements

Ce travail a été réalisé dans le cadre d'une thèse de doctorat entrepris à l'Université de Genève. Mme M. Caron a contrôlé les déterminations de foraminifères planctoniques, celles du nannoplancton ont été confiées à Mme C. Muller et M. E. De Kaenel (Neuchâtel) et les photographies au MEB ont été réalisées au Jardin botanique de Genève par M. J. Wuest, que je tiens tous à remercier très vivement.

#### BIBLIOGRAPHIE

- DELAMETTE, M. (1986): L'évolution du domaine helvétique, entre Bauges et Morcles, de l'Aptien supérieur au Turonien: séries condensées, phosphorites et circulations océaniques. – Thèse Univ. Genève no 2237 et Publ. Dépt. Géol. Paléont. Univ. Genève no 5 (sous presse).
- DOUDOUX, B. & COLETTA, B. (1975): Le synclinal Charbon-Trélod (Massif des Bauges). Ann. Centre Univ. Savoie 2, 69–93.
- DOUXAMI, H. (1881): Carte géologique détaillée de la France au 1:80000, Feuille Alberville (1re édition). Notice explicative 169bis.
- GARDUNO-MONROY, V. H. (1981): Etude géologique de la partie méridionales des Bauges. Thèse 3e cycle Univ. Paris VI.
- HANTKE, R. (1966): Wangschichten, Campanien-Maastrichtien, Helvetikum, Ultrahelvetikum. Extrait: Lex. stratigr. int. Europe Suisse 1/7. Ed. C.N.R.S., Paris.
- HAQ, B. U., HARDENBOL, J., & VAIL, P. R. (1987): Chronology of fluctuating Sea Levels since the Triassic. Sci. 235, 1156-1166.
- HOLLANDE, D. (1889): Excursion au Grand-Carre ou Mont-Charvin. Rev. Savois. (Annecy), p. 31.
- KINDLER, P. (1986): Découverte du Paléocène supérieur-Eocène inférieur dans l'Ultrahelvétique savoyard (Préalpes chablaisiennes, France). Conséquences sédimentologique et paléogéographiques. – C.R. Acad. Sci. (Paris) 303/19, 1725–1730, sér. II.
- KINDLER, P. (1987): Découverte de calcaires «sulithographiques» paléocènes dans l'Ultrahelvétique de Haute-Savoie (France). Conséquences sédimentologiques, stratigraphiques et paléogéographiques. – C.R. Acad. Sci. (Paris) 305/19, 1201–1205.
- LUGEON, M. (1900): Les dislocations des Bauges (Savoie). Bull. Serv. Carte géol. France 77/19.
- MARTINI, J. (1968): Etude de l'Eocène inférieur et moyen des chaînes subalpines savoyardes. Arch. Sci. (Genève) 21/1, 35-70.
- MORET, L. (1934): Géologie du massif des Bornes. Mém. Soc. géol. France 22.
- PERCH-NIELSEN, K. (1985): Mesozoïc calcareous nannofossils. Extrait: Plankton Stratigraphy. Ed. Cambridge Univ. Press.
- STACHER, P. (1980): Stratigraphie, Mikrofacies und Mikropaläontologie der Wang-Formation. Matér. Carte géol. Suisse [n.s.] 152.
- RIVANO-GARCIA, S. O. (1978): Contribution à l'étude géologique du SE du massif des Aravis entre le col des Aravis et la cluse de Faverges-Ugines (Haute-Savoie, France). Thèse 3e cycle Univ. Paris VI.
- VILLARS, F., MULLER, D., & LATELTIN, O. (1988): Tectonique synsédimentaire paléogène: zone nouvelle interprétation de la structure du Mont Charvin (Haute-Savoie, chaînes subalpines septentrionales, France). – C. R. Acad. Sci. (Paris), t. 307, 1087–1090, série II.

Manuscrit reçu le 24 mai 1988 accepté le 8 août 1988

Fig. 1a, b, c	Globotruncanita stuarti (DE LAPPARENT). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1339.
Fig. 2a, b, c	Globotruncanita cf. angulata (TILEY). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1057.
Fig. 3a, b, c	Globotruncanita angulata (TILEY). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1339.
Fig. 4a, b, c	Globotruncanita arca (CUSHMAN). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1339.
Fig. 5a, b, c	Globotruncana cf. falsostuarti (SIGAL). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1339.

Eclogae geologicae Helvetiae Vol. 81/3 (1988)



Fig. 1a, b, c	Globotruncanella petaloidea (GANDOLFI). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1339.
Fig. 2a, b, c	Globotruncanella havanensis (VOORWIJK). Coupe de la Dent des Portes (no 4), v 1000.
Fig. 3a, b, c	Globotruncanita pettersi (GANDOLFI). Coupe du Roc de Viuz (no 9), fv 655.
Fig. 4a, b, c	Globotruncana cf. rosetta (CARSEY). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1339.
Fig. 5a, b, c	Globotruncana insignis (GANDOLFI). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1061.
Fig. 6a, b, c	Globotruncana aegyptiaca (NAKKADY). Coupe de la Dent des Portes (no 4), fv 1000.
Fig. 7a, b	Pseudotextularia elegans (RZEHAK). Coupe d'Allons le Jeune (no 3), fv 797.

Eclogae geologicae Helvetiae Vol. 81/3 (1988)



Fig. 1a, b, c	Globotruncana sp., forme conique, moulage interne. Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1057.
Fig. 2a, b, c	Rosita contusa (CUSHMAN). Coupe d'Aillons le Jeune (no 3), fv 797.
Fig. 3a, b, c	Rosita walfischensis (TODD). Coupe du Roc de Viuz (no 9), fv 655.
Fig. 4a, b, c	Globotruncana dupeublei (CARON, GONZALEZ, DONOSO, ROBASZYNSKI, & WONDERS). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1061.
Fig. 5a, b, c	cf. Racemiguembelina fructicosa (EGGER), moulage interne. Coupe du Mont Charvin (no 11), fv 785.

Eclogae geologicae Helvetiae Vol. 81/3 (1988)



Fig. 1a, b, c	Abathomphalus cf. mayaroensis (BOLLI), moulage interne. Coupe du Villaret (no 8), fv 900.
Fig. 2a, b, c	Abathomphalus mayaroensis (BOLLI). Coupe du Roc de Viuz (no 9), fv 659/1.
Fig. 3a, b, c	Abathomphalus mayaroensis (BOLLI). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1057.
Fig.4a, b, c	Gansserina cf. gansseri (BOLLI), moulage interne. Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1061.
Fig. 5a, b, c	Gansserina gansseri (BOLLI). Coupe de Pleuvens (no 5), fv 1057.
Fig. 6a, b, c	Abathomphalus mayaroensis (BOLLI). Coupe du Roc de Viuz (no 9), fv 655.

Eclogae geologicae Helvetiae Vol.81/3 (1988)



Figures 1 à 12: la barre blanche représente 100  $\mu$ m

Fig. 1.	Abathomphalus mayaroensis (BOLLI). Coupe du Mont de la Coche (no 6), fv 1370.
Fig. 2.	Racemiguembelina fructicosa (EGGER). Coupe d'Arclosan (no 10), fv 851.
Fig. 3.	Globotruncanita stuarti (DE LAPPARENT). Coupe d'Arclosan (no 10), fv 833.
Fig. 4.	Gansserina gansseri (BOLLI). Coupe du Villaret (no 8), fv 901.
Fig. 5.	Globotruncanita angulata (TILEY). Coupe d'Arclosan (no 10), fv 580.
Fig. 6.	Globotruncanita aff. pettersi (GANDOLFI). Coupe d'Arclosan (no 10), fv 853.
Fig. 7.	Globotruncana rosetta (CARSEY). Coupe d'Arclosan (no 10), fv 832.
Fig. 8.	Globotruncana falsostuarti (SIGAL). Coupe de la Dent des Portes (no 4), fv 1003.
Fig. 9.	Globotruncanella havanensis (VOORWIJK). Coupe d'Arclosan (no 10), fv 584.
Fig. 10–11.	Globotruncana cf. aegyptiaca (NAKKADI). Coupe du Mont de la Coche (no 6), fv 1370.
Fig. 12.	Globotruncanita cf. subspinosa (PESSAGNO). Coupe du Mont Charvin (no 11), fv 903.
	Figures 13 à 16: la barre blanche représente 10 µms
Fig. 13.	Petite forme à loges globuleuses. Coupe d'Arclosan (no 10), fv 582.
Fig. 14.	Petite forme à loges trapézoïdales. Coupe du Villaret (no 8), fv 895.
Fig. 15.	Petite forme à loges comprimées. Coupe du Villaret (no 8), fv 895.
Fig. 16.	Petite forme à loges trapézoïdales monocarenées. Coupe d'Arclosan (no 10), fv 845.

Eclogae geologicae Helvetiae Vol. 81/3 (1988)



