Les zones charnières entre provinces paléobiogéographiques.

L'exemple des Brachiopodes de la bordure sud du Massif armoricain (France) au Toarcien

Yves ALMERAS (1) Marc BECAUD (2)

Transitional zones between paleobiogeographic provinces. Example of the Toarcian brachiopods from the southern border of the Armorican Massif (France).

Géologie de la France, n° 3, 2002, pp. 17-29, 5 fig., 1 pl. photo.

Mots-clés : Faune brachiopode, Faune ammonite, Toarcien, Biostratigraphie, Paléobiogéographie, Vendée, Deux-Sèvres.

Key words: Brachiopods, Ammonoids, Toarcian, Biostratigraphy, Paleobiogeography, Vendée France, Deux-Sèvres France.

Résumé

De récentes collectes de brachiopodes, bien repérées dans le cadre chronostratigraphique fondé sur les ammonites, ont été réalisées dans le Toarcien de Vendée et des Deux-Sèvres (bordure sud et sud-est du Massif armoricain, France). La juxtaposition d'espèces nord-ouest européennes, d'espèces nord-téthysiennes et d'espèces ubiquistes montre le rôle de transition (ou de zone charnière) entre bioprovinces joué par cette bordure au cours du Toarcien inférieur et moyen (zone à Bifrons). Celleci représente, de part et d'autre du Massif central, la zone la plus septentrionale montrant des brachiopodes de biofaciès ibéropyrénéen. Ensuite, à partir du Toarcien supérieur basal et jusqu'au sommet de la zone à Pseudoradiosa, les conditions paléoenvironnementales sont défavorables aux brachiopodes. Ceux-ci ne réapparaissent qu'avec la zone à Aalensis où ils sont principalement représentés par Homoeorhynchia cynocephala.

Abstract

Toarcian brachiopods, recently collected from the southern and southeastern border of the Armorican Massif (Vendée and Deux-Sèvres Depts., France) and well located in the ammonite-based chronostratigraphic succession, show a juxtaposition of Northwestern species, North Tethyan species and ubiquitous species. This juxtaposition indicates that the border area acted as a transitional zone between paleobiogeographic provinces during the Early and Middle Toarcian (Bifrons Zone). It represents, on both sides of the Massif Central, the northernmost area with Ibero-Pyrenean brachiopods. There was then a gap, from the base of the Late Toarcian to the top of the Pseudoradiosa Zone, when the paleoenvironmental conditions were not suitable for brachiopods. Brachiopod faunas only reappear in the Aalensis Zone where they are represented mainly by Homoeorhynchia cynocephala.

Abridged English version

Introduction and purpose

The sedimentary characters of the brachiopod-bearing Jurassic formations of France reflect numerous and diversified marine paleoenvironments. This diversity and the distribution of the brachiopod species have made it possible to distinguish a southern realm belonging to the North Tethyan margin and a northern realm corresponding to the Middle European platforms (= Northwestern European province; Alméras et al., 1991, 1997). Late Domerian and Toarcian brachiopod faunas, well located in the ammonite-based chronostratigraphic succession, were recently collected from the southern and southeastern border of the Armorican Massif (Vendée and Deux-Sèvres Depts., France). The purpose of the study is to determine the brachiopod species and the bioprovinces to which they can be referred.

Lithology and chronostratigraphic succession

Three localities were chosen to establish the ammonite and brachiopod successions: Bessay (Vendée) for the Late Domerian; Le Bernard (Vendée) for the Early Toarcian; and La Gouraudière, near Mauzé-Thouarsais (Deux-Sèvres) for the Middle and Late Toarcian (Fig. 1).

A. The Late Domerian of Bessay (Spinatum Zone, Hawskerense Sub-Zone) comprises 1.50 m of interbedded marl and grey argillaceous limestone in which brachiopods are locally abundant: Liospiriferina rostrata (Schlotheim), Quadratirhynchia attenuata (Dubar), Lobothyris punctata (Sowerby), Zeilleria

Manuscrit déposé le 2 janvier 2002, accepté le 5 juillet 2002.

(1) UFR Sciences de la Terre, Université Claude-Bernard - Lyon-1, 27-43 bld du 11 novembre, 69622 Villeurbanne cedex, France.

(2) 8, rue Saint-Exupéry, 44700 Orvault, France.



Fig. 1.- Paléogéographie du Toarcien inférieur et moyen sur la bordure sud et sud-est du Massif armoricain. Localisation des coupes.

Figurés et symboles : 1 : alternances de marnes et de calcaires argileux ; 2 : calcaires gréseux et argileux ; 3 : zones d'écueils et d'îlots ; 4 : affleurement du socle primaire.

Fig. 1.- Paleogeography of the Early and Middle Toarcian on the southern and southeastern margin of the Armorican Massif. Location sketch of the sections.

Symbols: 1: alternating marl and argillaceous limestone; 2: sandy and argillaceous limestone; 3: shallow rocky bottom and emerged zone; 4: Paleozoic basement outcrop.

(Zeilleria) quadrifida (Lamarck), Z. (Z.) moorei (Davidson), Z. (Z.) subdigona (Oppel) and Aulacothyris resupinata (Sowerby) var. agnata (Rollier) (see pl. 1, fig. 1-4). Ammonites are uncommon: Pleuroceras hawskerense (Young and Bird), Pleuroceras gr. yeovilense (Howarth) and Amaltheus engelhardti (d'Orbigny).

B. The Early Toarcian of Le Bernard (Fig. 3) conformably overlies the Late Domerian. It comprises interbedded marl and grey limestone deposited on a lowenergy outer platform. The Elegantulum Horizon corresponds to marl and laminated phosphatic clay. The presence of pyrite indicates anaerobic conditions. It represents a key bed, locally equivalent to the "schistes-cartons" facies.

C. The Middle and Late Toarcian of La Gouraudière (Fig. 4) consists, up to the top of the Dispansum Zone, of brown bioclastic limestone with ferruginous ooliths. A discontinuity occurs at the bottom of the Late Toarcian (Bingmanni Horizon). The succession continues (Pseudoradiosa Zone and Mactra Sub-Zone) with marl and eroded marly limestone with ferruginous and phosphatic ooliths, indicating low hydrodynamic conditions. In the Le Bernard and La Gouraudière sections, the main ammonites establishing the chronostratigraphic succession are indicated on Figures 3 and 4.

Paleontology and biostratigraphy of the brachiopods

Le Bernard sections

Eight brachiopod species have been found in the two Early Toarcian sections at Le Bernard (Fig. 3).

Soaresirhynchia bouchardi (Davidson), index-species of the Serpentinum Zone (Alméras et al., 1997, table XIIIb), is observed as early as the top of the Semicelatum Sub-Zone (Pl. 1, Fig. 7), as on the carbonate ramp at Tomar, Portugal (Alméras et al., 1996), in the Southern Pyrenees (Alméras and Fauré, 2000), and in the Iberian Range (Goy et al., 1984). Lobothyris (Dubar) arcta and Quadratirhynchia attenuata (Dubar) (Pl. 1, Figs. 5-6) are two characteristic species represented by numerous shells in the

Semicelatum Sub-Zone. The distinction between Gibbirhynchia gibbosa Buckman (Late Domerian) and Gibbirhynchia tiltonensis Ager (Tenuicostatum Zone) (Pl. 1, Fig. 8) is uneasy, and the Gibbirhynchia species cannot be used with sufficient accuracy to establish bed ages.

Pseudogibbirhynchia moorei (Davidson) (Pl. 1, Fig. 9) marks the first appearance of the genus Pseudogibbirhynchia Buckman (Alméras, 1996a). This species has a large vertical extension with the same morphology from the top of the Elegantulum Sub-Zone (Serpentinum Zone) to the Bifrons Sub-Zone (Bifrons Zone). Pseudogibbirhynchia fallax (Deslongchamps) can be considered as a variety with a higher uniplication (see Alméras, 1996a, fig. 1: 4-6). Its extension in the Le Bernard section is restricted, according to our collections, to the top of the Elegantulum Sub-Zone.

Zeilleria (Zeilleria) subdigona (Oppel) is a zeillerid species characterized by a subpentagonal outline with a very clearly truncated anterior margin. Its dorsal valve is medianly depressed on the anterior third of its length. Its ventral valve shows, in an opposite location, a well-marked anterior flattening or (sometimes) a slight depression. The anterior margin does not show the lateral horns of Zeilleria (Zeilleria) waterhousi (Davidson), which is, erroneously in our opinion, considered by Delance (1974) as a synonym of Zeilleria (Zeilleria) subdigona. Finally, two shells collected in bed 17 (bottom of the Sublevisoni Sub-Zone) are identical to the young specimen of "Terebratula" valcrosensis of Southern Provence figured by Alméras and Moulan (1982, pl. 4, fig. 10).

La Gouraudière section, near Mauzé-Thouarsais

The La Gouraudière section completes the Le Bernard sections for the Middle and Late Toarcian (Fig. 4).

Cuersithyris provincialis (Deslongchamps), known until now with certainty only in Southern Provence (Alméras and Moulan, 1982), is represented by a single shell (Pl. 1, Fig. 10) that is morphologically very similar to that shown by Alméras and Moulan (1982, pl. 3, fig. 15). Its valves are unequally convex, the anterior commissure is sinuated and the valves join in a sharp angle. The age of the figured specimen (Early Toarcian, Falciferum Sub-Zone) is in accordance with that known from Southern Provence (top of the Serpentinum Zone-bottom of the Bifrons Zone, Sublevisoni Sub-Zone).

Telothyris pyrenaica (Dubar) and Sphaeroidothyris vari (Rollier) (Pl. 1, Figs. 11-12) are abundant in the Sublevisoni and Bifrons Sub-Zones respectively. Pseudogibbirhynchia jurensis (Quenstedt) (Pl. 1, Fig. 13; see also Alméras, 1996a, fig. 1: 8-12) is associated with Sphaeroidothyris vari. Its ventral sinus is sufficiently developed, but the dorsal fold is not differentiated from the lateral parts of the valve.

Homoeorhynchia cynocephala (Richard) (Pl.1, Figs. 14-15), with two ribs on the dorsal fold, is situated, as everywhere in the NW European and North Tethyan provinces (see distribution in Alméras, 1996, p. 55), in the Aalensis Zone of the Late Toarcian (Aalensis and Lugdunensis Sub-Zones); it extends up to the bottom of the Early Aalenian (Opalinum Sub-Zone). The shell shown in Plate 1, Figure 14, has the dimensions and morphology of the average specimen in all the populations collected from beds 21 to 31 (see Fig. 4). The shell shown in Plate 1, Figure 15 is the only larger specimen collected.

Conclusions. Paleobiogeography

Ammonites

Two Early and Middle Toarcian sedimentary domains can be distinguished on the southern and southeastern border of the Armorican Massif (Fig. 1). The first, with a condensed sequence, outlines an area of shallows located at the southeastern border of the Armorican Massif. The second, in which calcareous marl predominates, extends beyond the shallows from the southeast to the south of the Armorican Massif.

The Ammonite succession of the Early and Middle Toarcian fits the biozonations established in the Iberian Range (Elmi et al., 1997; Gabilly, 1962, 1976; Goy and Martinez, 1990; Howarth, 1992) and in the North Lusitanian Subbasin of Portugal (Mouterde, 1967). Effectively the same species were present

| ZONES | SOUS-ZONES | HORIZONS | N° |
|---------------|---------------|-------------------|--------|
| Aalensis | Lugdunensis | Buckmani | XXXIV |
| | | Lugdunensis | XXXIII |
| | Mactra | Celtica | XXXII |
| | | Mactra | XXXI |
| | | Tectiforme | XXX |
| Pseudoradiosa | Pseudoradiosa | Pseudoradiosa | XXIX |
| | Levesquei | Munieri | XXVIII |
| | | Insignimilis | XXVII |
| Dispansum | Gruneri | Gruneri | XXVI |
| | Insigne | Pachu | XXV |
| | | Cappucinum | XXIV |
| Thouarsense | Fallaciosum | Fallaciosum | XXIII |
| | Fascigerum | Fascigerum | XXII |
| | Thouarsense | Thouarsense | XXI |
| | | Doerntense | XX |
| | Bingmanni | Bingmanni | XIX |
| Variabilis | Vitiosa | Vitiosa | XVIII |
| | Illustris | Phillipsi | XVII |
| | | Illustris | XVI |
| | Variabilis | Variabilis | XV |
| Bifrons | Bifrons | Semipolitum | XIV |
| | | Bifrons | XIII |
| | | Apertum | XII |
| | Sublevisoni | Lusitanicum | XI |
| | | Tethysi | X |
| | | Sublevisoni | IX |
| Serpentinum | Falciferum | Douvillei | VIII |
| | | Pseudoserpentinum | VII |
| | Elegantulum | Strangewaysi | VI |
| | | Elegantulum | V |
| Tenuicostatum | Semicelatum | Semicelatum | IV |
| | | Tenuicostatum | III |
| | | Crosbeyi | II |
| | Paltus | Paltus | Ι |

Fig. 2.- Zonation et horizons d'ammonites utilisés dans ce travail (d'après Elmi *et al.*, 1997, tabl. IV), avec une modification concernant l'horizon XXVII = horizon à *Insignimilis* (au lieu de *Dumortieri*).

Fig. 2.- Chronostratigraphy and ammonite horizons of the Toarcian used in this paper (after Elmi et al., 1997, table IV), with a modification concerning horizon XXVII where Insignimilis is substituted for Dumortieri.

in all three areas: Protogrammoceras paltus. Protogrammoceras aff. madagascariense, Dactylioceras (Orthodactylites) crosbeyi, D. (O) tenuicostatum, D. (O) semicelatum, D. (O) ernsti [Tenuicostatum] Zone]; Harpoceras serpentinum, H. pseudoserpentinum, Η. falciferum, Nodicoeloceras crassoides, Hildaites levisoni, H. murleyi, H. subserpentinus, Polyplectus pluricostatus, Orthildaites douvillei [Serpentinum] Zone]; Hildoceras sublevisoni, H. caterinii, H. tethysi, H. crassum, H. lusitanicum, H. bifrons, H. semipolitum, Harpoceras subplanatum, Phymatoceras narbonense, Porpoceras desplacei, P. vortex [Bifrons Zone]. The most noticeable feature is the presence of Tethyan ammonites: Protogrammoceras aff. madagascariense (Thevenin), Protogrammoceras cf. isseli (Fucini), Lioceratoides aff. serotinus (Bettoni), [Tenuicostatum Zone], Polyplectus pluricostatus (Haas). [Serpentinum Zone], Hildoceras caterinii (Merla), [Bifrons Zone], Paroniceras sternale (d'Orbigny), Pseudogrammoceras subregale Pinna, [Variabilis Zone] and Oxyparoniceras buckmani Bonarelli [Dispansum Zone].



Fig. 3.- Le Toarcien inférieur et moyen du Bernard (Vendée). Succession lithologique, chronostratigraphie et biostratigraphie des brachiopodes. Horizons d'ammonites I à XI : voir fig. 2. Localisation des réservoirs n° 1 et 2.

Fig. 3.- The Early and Middle Toarcian of Le Bernard (Vendée). Lithology, chronostratigraphy and brachiopod biostratigraphy. Ammonite horizons I to XI (see Fig. 2). Location of water tanks 1 and 2.

Brachiopods

In the Le Bernard and La Gouraudière sections, we observe a mixing of Northwestern European species [Zeilleria (Zeilleria) subdigona, Pseudogibbirhynchia heiningensis, Ptyctorhynchia pentaptycha], North Tethyan species [Quadratirhynchia attenuata, Lobothyris arcta, Cuersithyris provincialis, Telothyris pyrenaica, Sphaeroidothyris vari, "Terebratula" valcrosensis] and ubiquitous species [Soaresirhynchia bouchardi, Gibbirhynchia tiltonensis, Pseudogibbirhynchia moorei, P. jurensis]. The North Tethyan species correspond to the Iberian biofacies of Choffat and Dubar (Dubar, 1931). They are typical of the Ibero-Pyrenean realm

during the Early and Middle Toarcian (Bifrons Zone), with species present in Southern Provence, the northern and southern Pyrenees, Catalonia, the Iberian and Betic Ranges and the North Lusitanian Sub-basin of Portugal. This brachiopod distribution is illustrated on Figure 5.

The juxtaposition of the brachiopod species indicates the part played by the southern and southeastern border of the Armorican Massif as a transitional area between bioprovinces. On both sides of the Massif Central, this border zone represents the northernmost area with Early and Middle Toarcian Ibero-Pyrenean brachiopods. These faunas are missing on the eastern border of the Massif Central (Vivaro-Cévenole and Éperon Lyonnais areas) where the Toarcian is reduced, lenticular or even missing (Elmi, 1984; Elmi and Rulleau, 1991).

Then, from the base of the Late Toarcian to the top of the Pseudoradiosa Zone, paleoenvironmental conditions in the Pyrenees, Quercy and the southern and southeastern border of the Armorican Massif were unsuitable for benthic brachiopods. There were no exchange routes for benthic organisms. Brachiopods reappear in the Aalensis Zone where they are represented mainly by Homoeorhynchia cynocephala.

Introduction et problématique

Les caractéristiques sédimentaires des formations du Jurassique français renfermant des Brachiopodes traduisent un large éventail de milieux, ce qui nécessite une distinction entre un domaine sud appartenant à la marge nordtéthysienne et un domaine nord situé au sein des plates-formes de l'Europe moyenne (= province nord-ouest européenne) (Alméras *et al.*, 1991, 1997).

Sur la bordure sud et sud-est du Massif armoricain (fig. 1), il n'existe aucune coupe naturelle permettant l'étude du Toarcien. Ces deux dernières décennies, l'extension d'une carrière (ballast pour TGV), une tranchée de contournement routier, ainsi que des chantiers d'irrigation ont permis de relever de nouvelles coupes. Des faunes de brachiopodes, bien situées dans un cadre chronostratigraphique fondé sur les ammonites (fig. 2), ont été également récoltées à cette occasion. La problématique de cette étude est la détermination des espèces et des bioprovinces auxquelles elles appartiennent. Elle met en évidence le rôle joué par la bordure sud et sud-est du Massif armoricain comme position intermédiaire entre les provinces nord-téthysienne et nord-ouest européenne au cours du Toarcien inférieur et moyen (zone à Bifrons).

Succession lithologique et cadre chronostratigraphique

Trois secteurs ont été retenus pour obtenir un aperçu global de la succession des faunes d'ammonites et de brachiopodes du Domérien supérieur et du Toarcien sur la partie sud et sud-est du Massif Armoricain (Elmi *et al.*, 1997 ; Gabilly, 1962 et 1976).

A - Le Domérien supérieur de Bessay (Vendée), zone à Spinatum, sous-zone à Hawskerense, d'une épaisseur de 1,50 m environ, est constitué d'une alternance de calcaires gris clair légèrement argileux et de marnes, dépôts de plate-forme externe en milieu calme. La faune est composée pour l'essentiel de brachiopodes : Liospiriferina rostrata (Schlotheim), Quadratirhynchia attenuata (Dubar), Lobothyris punctata (Sowerby), Zeilleria (Zeilleria) quadrifida (Lamarck), Z. (Z.) moorei (Davidson), Z. (Z.) subdigona (Oppel) et Aulacothyris resupinata (Sowerby) variant agnata (Rollier) (pl. 1, fig. 1-4). Les ammonites sont rares : Pleuroceras hawskerense (Young & Bird), Pleuroceras gr. yeovilense (Howarth) et Amaltheus engelhardti (d'Orbigny). On retrouve les même faunes à Sainte-Pexine (fig. 1).

B - Les coupes des réservoirs 1 et 2 du Bernard (Vendée) (fig. 3), permettent une reconstitution synthétique des séries lithologiques et fauniques des zones à Tenuicostatum, à Serpentinum et de la base de la zone à Bifrons. Comme pour la coupe de l'anse Saint-Nicolas (Gabilly, 1973, 1976), le Toarcien du Bernard repose sans discontinuité apparente sur le Domérien. Il est constitué d'une alternance de marnes et de calcaires marneux gris foncé, correspondant à des dépôts de plate-forme externe en milieu calme.

Dans la zone à Tenuicostatum, horizons à Paltus et à Crosbeyi, les ammonites sont rares (Orthodactylites, Paltarpites, Protogrammoceras, Lioceratoides). Elles deviennent progressivement plus nombreuses dans les horizons à Tenuicostatum et à Semicelatum (Orthodactylites et Protogrammoceras). L'horizon à Elegantulum est formé de marnes et d'argiles phosphatées laminées, avec intercalations de trois bancs de calcaires argileux micritiques. À sa base, la concentration en pyrite est un indice de conditions réductrices. Il forme une assise repère, représentant localement l'équivalent des « schistes cartons » de Lorraine, avec Eleganticeras, Hildaites, Lytoceras. Au-dessus, dans l'horizon à Strangewaysi et jusqu'à la base de la sous-zone à Bifrons (horizon à Lusitanicum), la sédimentation montre à



Fig. 4.- Le Toarcien moyen et supérieur de La Gouraudière, à Mauzé-Thouarsais (Deux-Sèvres). Succession lithologique, chronostratigraphie et biostratigraphie des brachiopodes. Horizons d'ammonites V à XXXIV : voir fig. 2.

Fig. 4.- The Middle and Late Toarcian of La Gouraudière, near Mauzé-Thouarsais (Deux-Sèvres). Lithology, chronostratigraphy and brachiopod biostratigraphy. Ammonite horizons V to XXXIV (see Fig. 2).

nouveau une succession de bancs calcaires argileux et de marnes où les ammonites sont très abondantes *(Cleviceras, Harpoceras, Hildaites, Hildoceras, Dactylioceras, Nodicoeloceras).*

C - La coupe de La Gouraudière, à Mauzé-Thouarsais (Deux-Sèvres) (fig. 4) montre, comme les carrières du stratotype de Vrines, une lacune des horizons I à IV. Le banc 1 discontinu et gréseux repose sur la surface usée et ferrugineuse du Pliensbachien. Il est surmonté d'un calcaire bioclastique roux contenant des oolithes ferrugineuses (bancs 2 à 5, zones à Serpentinum et à Bifrons), avec faune d'ammonites d'Eleganticeras, Harpoceras, Cleviceras, Polyplectus, Hildaites, Hildoceras, Dactylioceras. Au-dessus, une nouvelle discontinuité importante correspond à la zone à Variabilis. La sédimentation constituée de calcaires bioclastiques reprend à partir de l'horizon à Bingmanni (bancs 6 à 9, zones à Thouarsense et à Dispansum), avec Pseudogrammoceras, Grammoceras, Podagrosites, Esericeras, Oxyparoniceras, Osperleioceras, Hammatoceras et Gruneria. On observe ensuite (sous-zones à Levesquei, à Pseudoradiosa et à Mactra) une modification du faciès indiquant un milieu plus calme, les bancs 10 à 26 sont constitués d'une succession de marnes et de bancs calcaires marneux altérés contenant des oolithes ferrugineuses et phosphatées, avec de rares *Dumortieria* et *Pleydellia*. La sous-zone à Lugdunensis correspond à des bancs calcaires (27 à 31), où les oolithes disparaissent progressivement un peu avant le sommet. Quelques *Pleydellia* y ont été collectées.

Paléontologie et biostratigraphie des brachiopodes toarciens

Coupes du Bernard (fig. 3)

Sur les coupes du Bernard (réservoirs n° 1 et 2), sept espèces de brachiopodes sont représentées dans le Toarcien inférieur tandis qu'une huitième (*« Terebratula » valcrosensis* Alméras et Moulan) se situe à la base du Toarcien moyen (fig. 3).

Soaresirhynchia bouchardi (Davidson) est un marqueur de la zone à Serpentinum du Toarcien inférieur (Alméras *et al.*, 1997, tabl. XIIIb) et plus précisément, lorsque le



Fig. 5.- Paléobiogéographie de la faune de brachiopodes à faciès ibérique (Toarcien inférieur et moyen, zone à Bifrons). Régions étudiées replacées dans une paléogéographie de la Téthys occidentale et de l'Europe moyenne (d'après Elmi et Rulleau, 1988).

Gisements : 1 : bordure sud et sud-est du Massif armoricain (Le Bernard, Mauzé-Thouarsais) ; 2 : Poitou ; 3 : Quercy. Domaine nord-téthysien : 4 : Provence méridionale ; 5 : Pyrénées languedociennes ; 6 : Pyrénées ariégeoises ; 7 : Comminges et Bigorre ; 8 : Pays basque ; 9 : Zone sud-pyrénéenne ; 10 : Sierras marginales ; 11 : Zone de Pedraforca ; 12 : Catalogne ; 13 : Cordillère ibérique ; 14 : Cordillères bétiques ; 15 : Sous-bassin nord-lusitanien (Portugal). Domaine sud-téthysien : 16 : Beni Snassen ; 17 : Moyen-Atlas ; 18 : Haut-Atlas ; 19 : Monts des Traras ; 20 : Monts de Rhar Roubane ; 21 : Monts de Saïda ; 22 : Nador de Tiaret et Takkremaret ; 23 : Djebel Zaghouan (Dorsale tunisienne).

Figurés et symboles : 1 : terres émergées ; 2 : bassins confinés ; 3 : sebkhas ; 4 : zones stables ; 5 : grands linéaments structuraux (B : Rift de Biscaye ; L : Rift ligure).

Principaux domaines paléogéographiques (zones résistantes et/ou émergées) : Ap : Apulie ; Ar : terre armoricaine ; Bo : terre de Bohème ; Br : terre du Brabant et terre rhénane (= terre ardennaise) ; Bri : zone briançonnaise ; Co : môle de Constantine ; Cs : craton saharien ; Dt : axe Nord-Sud de Tunisie ; Eb : terre de l'Ebre ; HP : Hautes-Plaines oranaises ; Ka : Kabylies ; Ma : Malaguides ; Mi : Meseta ibérique ; Mm : Meseta marocaine ; Pe : Péloritains ; Ra : plateau de Raguse.

Fig. 5. – Paleobiogeography of brachiopod fauna with Iberian biofacies (Early and Middle Toarcian, Bifrons Zone). Location of the studied areas in the paleogeography of the Western Tethys and NW Europe (after Elmi and Rulleau, 1988).

Localities: 1: Southern and southeastern margin of the Armorican Massif; 2: Poitou; 3: Quercy. North Tethyan realm: 4: Southern Provence; 5: Pyrénées languedociennes; 6: Pyrénées ariégeoises; 7: Comminges and Bigorre; 8: Basque country; 9: South Pyrenean Zone; 10: Sierras marginales; 11: Pedraforca Zone; 12: Catalonia; 13: Iberian Range; 14: Betic Ranges; 15: North Lusitanian Subbasin (Portugal). South Tethyan realm: 16: Beni Snassen; 17: Middle Atlas; 18: High Atlas; 19: Traras Mountains; 20: Rhar Roubane Mountains; 21: Saida Mountains; 22: Nador de Tiaret and Takkremaret; 23: Djebel Zaghouan (Tunisian North-South axis).

Symbols: 1: land; 2: confined basin; 3: sebkha; 4: stable block; 5: major structural lineament (B: Biscay Rift; L: Ligurian Rift).

Main paleogeographical domains (stable zones, emerged or otherwise): Ap: Apulia; Ar: Armorica; B: Bohemia; Br: Brabant-Ardennes; Bri: Briançonnais; Co: Constantine; Cs: Saharan craton; Dt: Tunisian North-South axis; Eb: Ebro; HP: Oranian High Plains; Ka: Kabylia; Ma: Malaguids; Mi: Iberian Meseta; Mm: Moroccan Meseta; Pe: Peloritans; Ra: Raguse Plateau.

cadre chronostratigraphique est bien établi, de la sous-zone à Elegantulum. Cette corrélation entre l'extension de *Soaresirhynchia bouchardi* et l'échelle standard fondée sur les ammonites est bien démontrée dans le Poitou (Gabilly, 1973) et dans les Pyrénées septentrionales et méridionales (Alméras et Fauré, 2000). Quelques exemplaires de l'espèce ont cependant été collectés dès le sommet de la sous-zone à Semicelatum sur la rampe carbonatée de Tomar, au Portugal (Alméras *et al.*, 1996), dans les Pyrénées méridionales (Sierra de San Jordi, Sierras marginales) (Alméras et Fauré, 2000) ainsi que dans la Cordillère ibérique (Goy et al., 1984). Soaresirhynchia bouchardi est également représenté au Bernard (Vendée) par quelques spécimens typiques collectés de part et d'autre de la limite sous-zone à Semicelatum / sous-zone à Elegantulum (fig. 3). L'exemplaire, pl. 1, fig. 7 se situe à l'extrême sommet de la sous-zone à Semicelatum. Il montre un crochet élevé, subdressé, crêté, un foramen circulaire, des plaques deltidiales réunies bien exposées ainsi qu'une uniplication symétrique bien marquée. Ses valves sont presque entièrement lisses, la costulation n'apparaissant qu'à proximité du bord frontal. L'espèce et sa variabilité ont été décrites de manière détaillée dans le sous-bassin nord-lusitanien, au Portugal (Alméras, 1994) ainsi que dans les Pyrénées (Alméras et Fauré, 2000).

Quadratirhynchia attenuata (Dubar) (pl. 1, fig. 6) se caractérise par ses coquilles épaisses, avec une valve dorsale très renflée sur son tiers antérieur, longues de 15 à 23 mm, à crochet dressé à fréquemment recourbé et orné de longues crêtes latérales. L'uniplication frontale est élevée à très élevée au-dessus du relief latéral de la valve dorsale. La costulation fine et aiguë apparaît dès les crochets (15 à 27 côtes dont 5 à 9 sur le pli médian dorsal). Alméras et Fauré (2000, pl. 16, fig. 20-24) ont illustré la variabilité dans les Pyrénées où l'espèce, rare dans la sous-zone à Hawskerense du Domérien supérieur, connaît son apogée dans les sous-zones à Paltus et à Semicelatum du Toarcien inférieur. Au Bernard, Quadratirhynchia attenuata est bien représentée au sommet de la souszone à Semicelatum (fig. 3).

Gibbirhynchia tiltonensis Ager se situe dans la zone à Tenuicostatum du Yorkshire (Ager, 1967) et dans les souszones à Paltus et à Semicelatum des Pyrénées (Alméras et Fauré, 2000). L'espèce se sépare difficilement de Gibbirhynchia gibbosa Buckman plus ancienne (Domérien supérieur terminal, sous-zone à Hawskerense). Si Gibbirhynchia tiltonensis est une espèce moins globuleuse, avec uniplication moins élevée et développée tardivement, il existe aussi chez cette espèce des spécimens dont le pli dorsal peut être surélevé par rapport au relief latéral de la valve dorsale alors plus épaisse sur son bord frontal (à l'exemple de la coquille, pl. 16, fig. 8 in Alméras et Fauré, 2000). La vue latérale des coquilles se rapproche alors de celle des Tetrarhynchia. C'est le cas des spécimens de Vendée dont le crochet recourbé se place au contact de l'umbo dorsal (pl. 1, fig. 8). Nous retenons le nom de Gibbirhynchia tiltonensis (au lieu de Gibbirhynchia gibbosa) en raison de son extension verticale, les Gibbirhvnchia ne pouvant assurer seuls la datation des strates. L'extension verticale de Gibbirhvnchia tiltonensis est un peu plus récente au Bernard. L'espèce est également abondante au sommet de la souszone à Semicelatum (banc 18) et à la base de la sous-zone à Elegantulum (banc 19 base du banc 20) (fig. 3). La morphologie des coquilles est identique dans les deux niveaux.

Lobothyris arcta (Dubar) comprend des coquilles de taille moyenne, de contour ovale allongé, montrant au stade adulte des commissures latérales faiblement et régulièrement curvilignes et un léger relèvement dorsal à la commissure frontale. Toutefois, commissures latérales rectilignes et commissure frontale rectimarginée peuvent subsister jusqu'à des longueurs de 28 mm. Il s'agit d'un caractère ancestral prédominant chez Lobothyris subpunctata (Davidson) plus ancienne. Les exemplaires de Vendée montrent toujours un crochet gros, dressé à recourbé ainsi qu'un gros foramen circulaire. Nous retrouvons ainsi l'une des deux morphologies déjà décrites dans les Pyrénées (Alméras et Fauré, 2000, p. 75) et en Catalogne (Dubar, 1931, pl. 5, fig. 7). Lobothvris arcta marque les zones à Tenuicostatum et à Serpentinum en Provence méridionale (Alméras et Moulan. 1982), en Catalogne (Dubar, 1931), dans la Cordillère ibérique (Goy, 1974 ; Goy et Comas-Rengifo, 1975), dans les Cordillères bétiques (Bizon et al., 1966) et au Portugal (Alméras et al., 1996). Dans les Pyrénées (Alméras et Fauré, 2000), son extension supérieure se limite à la souszone à Elegantulum. Au Bernard (pl. 1, fig. 5), l'espèce n'a été observée que dans la sous-zone à Semicelatum (banc 10), où elle est représentée par des coquilles identiques à celles du Haut-Aragon et des Sierras marginales (pl. 7, fig. 8-16 in Alméras et Fauré, 2000).

Zeilleria (Zeilleria) subdigona (Oppel) est une zeillerie de taille et gibbosité

moyennes, de contour subpentagonal à bord frontal nettement tronqué, avec une valve dorsale déprimée médianement sur son tiers antérieur. Un méplat bien marqué ou (parfois) une légère dépression existent en situation opposée sur le tiers antérieur de la valve ventrale. Le bord frontal ne montre pas de petites cornes latérales, contrairement à Zeilleria (Zeilleria) waterhousi (Davidson) que Delance (1974) considère, à tort nous semble-t-il, comme synonyme de Zeilleria (Zeilleria) subdigona. Cette espèce, essentiellement décrite et figurée en Souabe (Oppel, 1853 ; Rau, 1905), y caractérise la zone à Spinatum du Domérien supérieur ainsi que les couches à Koninckella (= anciennes couches à Leptaena) du Toarcien inférieur (zone à Tenuicostatum). Au Bernard, Zeilleria (Zeilleria) subdigona se cantonne à la sous-zone à Semicelatum (bancs 10 et 18).

Pseudogibbirhynchia moorei (Davidson) marque la première apparition du genre Pseudogibbirhynchia Buckman (Alméras, 1996a). L'espèce montre un contour subpentagonal arrondi avec une largeur supérieure à la longueur. Pli dorsal et sinus ventral se différencient peu des parties latérales coquilles. des L'uniplication frontale demeure assez peu élevée (pl. 1, fig. 9). Pseudogibbirhynchia fallax (Deslongchamps) peut être considéré comme un morphe à uniplication frontale plus développée (voir Alméras, 1996a, fig. 1 : 4-6). Pseudogibbirhynchia moorei montre une large extension verticale au Bernard, avec une morphologie identique depuis le sommet de la sous-zone à Elegantulum jusqu'à la sous-zone à Bifrons (réservoir 1, bancs 3 à 23, fig. 3) alors que Pseudogibbirhvnchia fallax reste cantonné, d'après nos collectes, au sommet de la sous-zone à Elegantulum.

Homoeorhynchia batalleri : deux coquilles du banc 14 (sous-zone à Falciferum, horizon à Douvillei), longues de 15 et 16 mm, montrent la morphologie d'Homoeorhynchia batalleri (Dubar). Toutefois, la costulation (14 à 17 côtes aiguës dont 5 et 7 sur le pli dorsal) apparaît précocement, presque dès les crochets alors que la moitié postérieure des valves demeure lisse chez Homoeorhynchia batalleri. Ce caractère atypique pourrait s'expliquer par la situation excentrée et très septentrionale de ces deux spécimens représentant un isolat sur l'aire de distribution géographique de l'espèce. Enfin, deux coquilles du banc 17 (base de la sous-zone à Sublevisoni) correspondent à l'exemplaire jeune de *"Terebratula" valcrosensis* figuré par Alméras et Moulan (1982, pl. 4, fig. 10).

Coupe de la Gouraudière, à Mauzé-Thouarsais (fig. 4)

La coupe de la Gouraudière complète celles du Bernard pour le Toarcien moyen et supérieur.

Cuersithyris provincialis (Deslongchamps), valves inégalement renflées, à à commissure frontale sinuée, connu jusqu'ici avec certitude dans son seul gisement type de la pointe de la Cride, à Sanary (Var) (Alméras et Moulan, 1982) est représenté par une coquille (pl. 1, fig. 10) identique à celle figurée par Alméras et Moulan (1982, pl. 3, fig. 15). L'âge de la coquille figurée : Toarcien inférieur, sous-zone à Falciferum, horizon à Douvillei (base du banc 3, fig. 4) est en concordance avec celui mis en évidence dans le Var (fin de la zone à Serpentinum base de la zone à Bifrons, sous-zone à Sublevisoni).

Telothyris pyrenaica (Dubar) (pl. 1, fig. 11) et Sphaeroidothyris vari (Rollier) (pl. 1, fig. 12) sont représentés par de nombreux spécimens, respectivement situés dans les sous-zones à Sublevisoni et à Bifrons. Ces deux espèces, ainsi que leur variabilité ont été décrites et figurées par Alméras et Moulan (1982, pl. 9 et pl. 21-22) et par Alméras et Fauré (2000, pl. 10, fig. 11-15 et pl. 9, fig. 5-10). *Pseudogibbirhynchia jurensis* (Quenstedt) (pl. 1, fig. 13 ; voir aussi Alméras, 1996a, fig. 1 : 8-12), moins abondant, est associé à Sphaeroidothyris vari.

Homoeorhynchia cynocephala (Richard) (pl. 1, fig. 14-15), avec deux côtes sur le pli médian dorsal, se situe (comme partout ailleurs, voir répartition géographique in Alméras, 1996, p. 55) dans la zone à Aalensis du Toarcien supérieur (sous-zones à Mactra et à Lugdunensis) et cette extension se poursuit dans l'Aalénien inférieur basal (sous-zone à Opalinum). La variabilité de l'espèce a été décrite dans le Bassin du Sud-Est de la France et surtout dans les Pyrénées espagnoles (Alméras, 1996 ; Alméras et Peybernès, 1979). La coquille, pl. 1, fig. 14, illustre par ses dimensions et sa morphologie l'ensemble des populations prélevées dans les bancs 21 à 31 (voir fig. 4). La coquille, pl. 1, fig. 15, est le seul spécimen de plus grande taille. Celle-ci est encore bien inférieure à celle observée dans les Pyrénées et dans le Quercy (Alméras, 1996, pl. 3, fig. 12).

Les trois autres espèces de brachiopodes indiquées sur la fig. 4, ne sont représentées, chacune, que par un seul exemplaire. Il s'agit de *Soaresirhynchia renzi* (Choffat), de *Pseudogibbirhynchia heiningensis* (Rollier) et de *Ptyctorhynchia pentaptycha* (Buckman).

Pseudogibbirhynchia jurensis et *Sphaeroidothyris vari* ont également été collectés sur la coupe de Vrines, à Sainte-Verge (Deux-Sèvres), stratotype du Toarcien, où un petit spécimen de «*Terebratula* » valcrosensis, identique à celui figuré par Alméras et Moulan (1982 pl. 4, fig. 2), a été trouvé, comme en Provence méridionale, dans la zone à Thouarsense du Toarcien supérieur basal.

Conclusions. Paléobiogéographie

Ammonites

Un régime marin franc s'est mis en place dès le Pliensbachien entre la Meseta ibérique et le Massif armoricain. En bordure de ce dernier les formes benthiques sont plus nombreuses que les formes pélagiques au cours de cette période. Pendant le Toarcien, les formes pélagiques, en particulier les ammonites prédominent, ce qui indique un net approfondissement des fonds marins (Gabilly, 1976).

Dans le Centre-Ouest, au cours du Toarcien inférieur et moyen se dessinent schématiquement deux grands domaines sédimentaires (fig. 1) :

1. Une zone de hauts-fonds s'étendant au sud-est, en bordure du Massif armoricain, où la sédimentation condensée et de faible épaisseur, gréseuse à la base, est constituée principalement de bancs calcaires bioclastiques à nombreuses oolithes ferrugineuses ;

2. Un domaine où la sédimentation est beaucoup plus développée et formée d'une alternance de calcaires argileux et de marnes, s'étendant au-delà de la zone de hauts-fonds, ainsi qu'au sud du Massif armoricain.

Ce n'est qu'à partir de la sous-zone à Illustris que les dépôts à dominance calcaréo-marneuse se sont unifiés sur l'ensemble de la partie occidentale du seuil du Poitou.

Les successions fauniques relevées dans le Centre-Ouest au Toarcien inférieur et moyen, s'accordent bien dans l'ensemble avec les biozonations établies dans la Chaîne ibérique (Elmi et al., 1997 ; Gabilly, 1962, 1976 ; Goy et Martinez, 1990 ; Howarth, 1992) et le Sous-bassin nord-lusitanien (Mouterde, 1967). Une grande partie de la faune d'ammonites de ces trois secteurs géographiques y est en effet commune. On peut observer Protogrammoceras paltus Buckman, Protogrammoceras aff. madagascariense (Thevenin), Dactylioceras (Orthodactylites) crosbevi (Simpson), D. (O) tenuicostatum (Young et Bird), D. (O) semicelatum (Simpson), D. (O) ernsti Lehman, dans la zone à Tenuicostatum, Harpoceras serpentinum (Schlotheim), H. pseudoserpentinum Gabilly, H. falciferum (Sowerby), Nodicoeloceras crassoides (Simpson), Hildaites levisoni (Simpson), H. murleyi (Moxon), H. subserpentinus (Buckman), Polyplectus pluricostatus (Haas), Orthildaites douvillei (Haug), dans la zone à Serpentinum. Hildoceras sublevisoni (Fucini), H. caterinii Merla, Н. tethysi Geczy, Н. crassum Mitzopoulos, H. lusitanicum Meister, H. apertum Gabilly, H. bifrons (Bruguière), H. semipolitum (Buckman), Harpoceras subplanatum (Oppel), Phymatoceras narbonense (Buckman), Porpoceras desplacei (d'Orbigny), P. vortex (Simpson), dans la zone à Bifrons. L'apparition dans le Centre-Ouest de la France d'espèces téthysiennes à affinités comme Protogrammoceras aff. madagascariense (Thevenin), Protogrammoceras cf. isseli (Fucini), Lioceratoides aff. serotinus (Bettoni) [zone à Tenuicostatum], Polyplectus pluricostatus (Haas) [zone à Serpentinum], Hildoceras caterinii Merla [zone à Bifrons], Paroniceras sternale (d'Orbigny), Pseudogrammoceras subregale Pinna [zone à Variabilis] et Oxyparoniceras buckmani Bonarelli [zone à Dispansum], coïncide avec des cycles transgressifs.

24

Brachiopodes

Les problèmes posés par les variations géographiques des espèces de brachiopodes et leurs implications stratigraphiques ont été abordés par de nombreux auteurs (voir Delance, 1972). Les déplacements des faunes de brachiopodes jurassiques s'effectuaient le long des masses continentales émergées, en suivant les plateaux continentaux (Alméras et Elmi, 1984). La composition des faunes de brachiopodes toarciens de Vendée et des Deux-Sèvres examinées dans ce travail met en évidence le rôle joué par la bordure sud et sud-est du Massif armoricain comme position intermédiaire entre la province nord-ouest européenne (= platesformes de l'Europe moyenne) et la province nord-téthysienne occidentale. On y observe, en effet, une juxtaposition d'espèces nord-ouest européennes [Zeilleria (Zeilleria) subdigona de Souabe, Pseudogibbirhynchia heiningensis du Lias ε du Württemberg, Ptyctorhynchia pentaptycha de la zone à Aalensis du Dorset], d'espèces nord-téthysiennes [*Quadratirhynchia attenuata*, Lobothyris arcta, Cuersithyris provincialis, Telothyris pyrenaica, Sphaeroidothyris vari, « Terebratula » valcrosensis] ainsi que d'espèces ubiquistes [Soaresirhynchia bouchardi, Gibbirhynchia tiltonensis, Pseudogibbirhynchia moorei. Pseudogibbirhynchia jurensis]. Les espèces nord-téthysiennes correspondent au biofaciès ibérique de Choffat et Dubar (Dubar, 1931). Elles constituent l'originalité du domaine ibéro-pyrénéen développé au Toarcien inférieur et moyen (zone à Bifrons), avec des taxons largement répandus depuis la Provence méridionale, les Pyrénées septentrionales (Pyrénées languedociennes et ariégeoises, Comminges et Bigorre, Pays basque) jusqu'en Espagne (Zone sud-pyrénéenne, Zone de Pedraforca, Sierras marginales, Catalogne, Cordillère ibérique, Cordillères bétiques) et au sous-bassin nord-lusitanien (rampe carbonatée de Tomar, au Portugal) (Alméras et al., 1997, Alméras et Fauré, 2000; Goy, 1974; Goy et Comas-Rengifo, 1975 ; Bizon et al., 1966 ; Alméras et al., 1996). Cette répartition géographique est illustrée en figure 5. Soaresirhynchia bouchardi, Gibbirhynchia tiltonensis et Pseudogibbirhynchia moorei sont des espèces ubiquistes connues dans la province nord-ouest européenne (Somerset, Dorset, Yorkshire, Midlands, Württemberg, Poitou) (Alméras et Boullier, 1991 ; Oppel, 1853 ; Alméras et Elmi, 1984 ; Gabilly, 1973), dans la province nordtéthysienne (Provence, Pyrénées septentrionales et méridionales, Cordillère ibérique, Portugal) (Alméras et Moulan, 1982 ; Alméras et Fauré, 2000 ; Goy, 1974 ; Goy et Comas-Rengifo, 1975 ; Alméras et al., 1996) et jusque dans le domaine sud-téthysien occidental (Beni Snassen, Moyen-Atlas et Haut-Atlas au Maroc ; Monts des Traras, de Rhar Roubane, de Saïda et Takkremaret en Algérie occidentale) (Alméras et al., 1989; Elmi et al., 1991 ; Ameur, 1999 ; Elmi, 1982 ; Elmi et al., 1985).

Les faunes collectées au Bernard et à La Gouraudière prouvent que la bordure sud et sud-est du Massif armoricain représente la zone la plus septentrionale montrant au Toarcien inférieur et moyen (zone à Bifrons) les brachiopodes de faciès ibérique (fig. 5). Ceux-ci n'ont pas été observés sur la bordure est du Massif Central (bordure vivaro-cévenole, éperon lyonnais) où le Toarcien est réduit, lacunaire ou lenticulaire (Elmi, 1984 ; Elmi et Rulleau, 1991). Seule une forme un peu différente de *Prionorhynchia msougari* Rousselle (Alméras, 1996 ; pl. 3, fig. 1-5 ; voir p. 30 restrictions apportées à cette détermination), et qui pourrait témoigner d'une influence téthysienne, a été mise en évidence dans la zone à Bifrons, où elle est associée à *Praemonticlarella schuleri* (Oppel) et à *Pseudogibbirhynchia jurensis* (ubiquiste) (voir aussi Rulleau *et al.*, 2001, p. 40). Au-dessus, les faunes à *Ferrythyris millenaria* (Dumortier) et à *Stroudithyris* ubiquistes sont bien individualisées dans le Toarcien supérieur de l'éperon lyonnais (Alméras, 1996, pl. 4, fig. 1-7 et pl. 5, fig. 6-7).

À partir du Toarcien supérieur basal et jusqu'au sommet de la zone à Pseudoradiosa, les lacunes de dépôt, les importantes condensations sédimentaires dans le domaine ibéro-pyrénéen, les marnes noires du domaine languedocien constituent des faciès défavorables à la vie benthique (Alméras et Fauré, 2000). Il en est de même dans le Quercy, avec l'épisode des marnes noires à *Pseudogrammoceras* (Cubaynes, 1986). Les voies d'échange n'existent plus. La séparation des provinces fauniques au Toarcien supérieur s'expliquerait ainsi par des facteurs paléoenvironnementaux. En Vendée et dans les Deux-Sèvres, excepté un exemplaire de Soaresirhynchia renzi (zone à Dispansum), les brachiopodes ne réapparaissent qu'avec la zone à Aalensis. Ils sont alors représentés par Homoeorhynchia cynocephala (espèce ubiquiste) et par de rares spécimens rapportés à Pseudogibbirhynchia heiningensis et à Ptyctorhynchia pentaptycha (espèces nord-ouest européennes). Dans les Pyrénées et dans le Quercy, les brachiopodes réapparaissent également dans la zone à Aalensis, âge auquel est attribué le faciès à gryphées renfermant, soit Homoeorhynchia cynocephala, soit Rhynchonelloidea ruthenensis (Reynès).

Remerciements

Pour leur accueil et les facilités d'accès aux différents sites et chantiers, nous remercions Claude Pionneau et Robert Chatry de la Société Roy à Mauzé-Thouarsais (Deux-Sèvres), Louis Roy et Francis Baussay du Bernard (Vendée), ainsi que Didier Poncet chargé de mission scientifique pour la Réserve naturelle géologique du Toarcien de Vrines. Le traitement photographique a été réalisé par Noël Podevigne (UCB, Lyon).

Références

Ager D.V. (1967) - A monograph of the British Liassic Rhynchonellidae. Palaeont Soc., London, 121 (519), 137-172.

Alméras Y. (1994) – Le genre Soaresirhynchia (Brachiopoda, Rhynchonellacea, Wellerellidae) dans le Toarcien du sous-bassin nord-lusitanien (Portugal). Docum. Lab. Géol. Lyon, **130**, 135 p.

Alméras Y. (1996) – Les brachiopodes toarciens et aaléniens inférieurs du Bassin du Rhône. Paléontologie et biostratigraphie. Révision de la collection Dumortier et compléments. *Docum. Lab. Géol.* Lyon, **138**, 1-123.

Alméras Y. (1996a) – The genus *Pseudogibbirhynchia* (Brachiopoda, Rhynchonellacea) from the Toarcian of Portugal. *In* Copper P., Jin J. (Edit.) – Brachiopods. Proc. Third Intern. Brachiopod Congress, Sudbury 1995. *Balkema édit.*, Rotterdam, 7-12.

Alméras Y., Boullier A., Laurin B. (1991) - Les zones de brachiopodes du Jurassique en France. Ann. Sci. Univ. Franche-Comté, Besançon, 4, 10, 3-30.

Alméras Y., Boullier A., Laurin B. (1997) – Brachiopodes. *In* : Cariou E., Hantzpergue P. (Edit.) - Groupe français d'étude du Jurassique. Biostratigraphie du Jurassique ouest-européen et méditerranéen. *Bull. Centre Rech. Elf Explor.-Prod.*, **17**, 165-195.

Alméras Y., Elmi S. (1984) – Fluctuations des peuplements d'ammonites et de brachiopodes en liaison avec les variations bathymétriques pendant le Jurassique inférieur et moyen en Méditerranée occidentale. Shallow Tethys intern. Symp. Padova (1982). *Boll. Soc. Paleont. Ital.*, Modena, **21**, 2-3, 169-188.

Alméras Y., Elmi S., Mouterde R., Ruget C., Rocha R. (1989) – Evolution paléogéographique du Toarcien et influence sur les peuplements. 2nd Intern. Symposium Jurassic Stratigraphy, Lisboa (1987). I.N.I.C. édit., Lisbonne, **2**, 687-698.

Alméras Y., Fauré Ph. (2000) – Les brachiopodes liasiques des Pyrénées. Paléontologie, biostratigraphie, paléobiogéographie et paléoenvironnements. *Strata*, Toulouse, sér. 2, **36**, 395 p.

Alméras Y., Moulan G. (1982) – Les Térébratulidés liasiques de Provence. Paléontologie, biostratigraphie, paléoécologie, phylogénie. *Docum. Lab. Géol. Lyon*, **86**, 365 p.

Alméras Y., Mouterde R., Benest M., Elmi S., Bassoullet J.P. (1996) - Les brachiopodes toarciens de la rampe carbonatée de Tomar (Portugal). Docum. Lab. Géol. Lyon, 138, 125-191.

Alméras Y., Peybernès B. (1979) - Les Brachiopodes du Dogger des Pyrénées navarro-languedociennes. Docum. Lab. Géol. Lyon, 76, 23-133.

Ameur M. (1999) – Histoire d'une plate-forme carbonatée de la marge sud-téthysienne : l'autochtone des Traras (Algérie occidentale) du Trias supérieur jusqu'au Bathonien moyen. *Docum. Lab. Géol. Lyon*, **150**, 399 p.

Bizon G., Champetier Y., Guérin-Franiatte S., Rollet A. (1966) - Présence de Bouleiceras nitescens Thévenin dans l'Est des Cordillères bétiques. Bull. Soc. géol. Fr., Paris, sér. 7, 8, p. 901-904.

Cubaynes R. (1986) - Le Lias du Quercy méridional : étude lithologique, biostratigraphique, paléoécologique et sédimentologique. Strata, (2) 6, 574 p.

Delance J.H. (1972) – Problèmes posés par la variation géographique des espèces, leurs implications stratigraphiques. Exemples pris chez les brachiopodes jurassiques. *Mém. BRGM*, **77**, 1, 69-75.

Delance J.H. (1974) - Zeilleriidés du Lias d'Europe occidentale (Brachiopodes). Systématique des populations. Phylogénie. Biostratigraphie. *Mém. Géol. Univ. Dijon*, **2**, 408 p.

Dubar G. (1931) - Brachiopodes liasiques de Catalogne et des régions voisines. Bull. Inst. catal. Hist. nat., Barcelone, sér. 2, 31, 4, 103-180.

Elmi S. (1982) - L'évolution des monts de Rhar Roubane (Algérie occidentale) au début du Jurassique. Livre jubil. G. Lucas. Mém. Géol. Univ. Dijon, 7, 401-412.

Elmi S. (1984) - Bordure vivaro-cévenole. In : Debrand-Passard S., Courbouleix S., Lienhardt M.-J. (coord.) - Synthèse géologique du Sud-Est de la France. Mém. BRGM, Orléans, **125**, 143-146.

Elmi S., Alméras Y., Ameur M., Benhamou M. (1985) - Précisions biostratigraphiques et paléoécologiques sur le Lias des environs de Tiffrit (Saïda, Algérie occidentale). *Cahiers Inst. Cath.* Lyon, **14**, 15-42.

Elmi S., Alméras Y., Benshili K. (1991) - Influence de l'évolution paléogéographique sur les peuplements au cours du Lias dans le Moyen-Atlas marocain. *Sci. Géol.*, Strasbourg, **83**, 115-131.

Elmi S., Rulleau L. (1988) – Le genre *Pseudolillia* (Ammonitina, Graphoceratinae) dans le Toarcien supérieur (France, Espagne, Portugal, Maroc). 2e Conv. Intern. « Fossili, Evoluzione, Ambienti », Pergola, 22 p.

Elmi S., Rulleau L. (1991) - Le Toarcien des carrières Lafarge (Bas-Beaujolais, France) : cadre biostratigraphique de référence pour la région lyonnaise. Géobios, Lyon, 24, 3, 315-331.

Elmi S., Rulleau L., Gabilly J., Mouterde R. (1997) - Étage toarcien. *In* Cariou E., Hantzpergue P. (Edit.) - Biostratigraphie du Jurassique ouest européen et méditerranéen. *Bull. Centre Rech. Elf Explor.-Prod.*, **17**, 25-36.

Gabilly J. (1962) - Stratigraphie et limites de l'étage toarcien à Thouars et dans les régions voisines. Colloque du Jurassique, Luxembourg. *C.R. et Mém. Institut Gd. Duc. Luxembourg*, 193-201.

Gabilly J. (1973) - Le Toarcien du Poitou. Biostratigraphie de la région du stratotype. Thèse Doct. ès Sci., Univ. Poitiers, 90 p.

Gabilly J. (1976) - Le Toarcien à Thouars et dans le Centre Ouest de la France. Publ. Com. fr. Stratigr., CNRS édit. - Les stratotypes français, 3, 1-217.

Goy A. (1974) - El Lias de la mitad norte de la Rama Castellana de la Cordillera iberica. Thèse Doct. ès-Sci., Univ. Madrid, 940 p.

Goy A., Comas-Rengifo M.J. (1975) - Estratigrafia y Paleontologia del Jurásico de Ribarredonda (Guadalajara). Estudios Geologicos, Madrid, 31, 3-4, 297-339.

Goy A., Comas-Rengifo M.J., Garcia-Joral F. (1984) - The Liassic Brachiopods of the Iberian Range (Spain) : stratigraphic distribution and biozonation. Intern. Symp. on Jurassic Stratigraphy, Erlangen. Geol. Surv. Denmark, Copenhagen, 1, 227-250.

Goy A., Martinez G. (1990) - Biozonación del Toarciense en el área de la Almunia de Dona Godina Ricla. Cuad. Geol. Iber., Madrid, 14, 11-53.

Howarth M.K. (1992) - The ammonite family Hildoceratidae in the Lower Jurassic of Britain. Part I and II. Monogr. Paleont. Soc., London, 200 p.

Mouterde R. (1967) - Le Lias du Portugal. Vue d'ensemble et division en zones. Com. Serv. Geol. Portugal, Lisbonne, 52, 219-226.

Oppel A. (1853) - Der mittlere Lias Schwabens. Würtb. Naturw. Jahresfte, Stuttgart, 10, 9-136.

Rau K. (1905) - Die Brachiopoden des mittleren Lias Schwabens mit Ausschluss der Spiriferinen. Geol. Paleont. Abh., Berlin, 10, 5, 263-355.

Rulleau L., Elmi S., Thévenard B. (2001) – Géologie et paléontologie des dépôts ferrugineux du Toarcien et de l'Aalénien aux environs de Lyon. *Docum. Lab. Géol. Lyon*, n° 154, 153 p.

Planche 1

Plate 1

Bessay (Vendée). Domérien supérieur, zone à Spinatum, sous-zone à Hawskerense.

Bessay (Vendée). Late Domerian, Spinatum Zone, Hawskerense Sub-Zone.

Fig. 1. Liospiriferina rostrata (Schlotheim). FSL 308872. 29,8 – 29,2 – 22,9.

Fig. 2. Zeilleria (Zeilleria) quadrifida (Lamarck). FSL 308873. 31,4 - 38,3 - 13,7.

Fig. 3. Aulacothyris resupinata (Sowerby) variant agnata (Rollier). FSL 308874. 28,3- 22,3 - ? 17,0.

Fig. 4. Zeilleria (Zeilleria) moorei (Davidson). FSL 308875. 32,5 - 29,0 - 24,1.

Le Bernard (Vendée), réservoirs n° 1 et 2 (voir fig. 3).

Le Bernard (Vendée), water tanks n° 1 and 2 (see fig. 3).

Fig. 5. Lobothyris arcta (Dubar). Réservoir n° 2, banc 10. Toarcien inférieur, zone à Tenuicostatum, sous-zone à Semicelatum, horizon II (à Crosbeyi). FSL 308876. 25,0 - 20,3 - 14,5.

Fig. 5. Lobothyris arcta (Dubar). Water tank 2, bed 10. Early Toarcian, Tenuicostatum Zone, Semicelatum Sub-Zone, horizon II (Crosbeyi). FSL 308876.

Fig. 6. *Quadratirhynchia attenuata* (Dubar). Réservoir n° 2, banc 18. Zone à Tenuicostatum, sous-zone à Semicelatum, horizon IV (à Semicelatum). FSL 308877. 20,0 - 24,1 - 19,2 - Nvd = 23 - Nb = 9.

Fig. 6. Quadratirhynchia attenuata (Dubar). Water tank 2, bed 18. Tenuicostatum Zone, Semicelatum Sub-Zone, horizon IV (Semicelatum). FSL 308877.

Fig. 7. Soaresirhynchia bouchardi (Davidson). Réservoir n° 2, banc 18. Zone à Tenuicostatum, sous-zone à Semicelatum, horizon IV (à Semicelatum). FSL 308878. 12,8 - 14,1 - 9,8 - Nvd = 6 - Nb = 3.

Fig. 7. Soaresirhynchia bouchardi (Davidson). Water tank 2, bed 18. Tenuicostatum Zone, Semicelatum Sub-Zone, horizon IV (Semicelatum). FSL 308878.

Fig. 8. *Gibbirhynchia tiltonensis* Ager. Réservoir n° 2, banc 19 – base du banc 20. Toarcien inférieur, zone à Serpentinum, sous-zone à Elegantulum, horizon V (à Elegantulum). FSL 308879. 11,5 - 11,2 - 9,0 - Nvd = 20 - Nb = 6.

Fig. 8. Gibbirhynchia tiltonensis Ager. Water tank 2, bed 19 – bottom of bed 20. Early Toarcian, Serpentinum Zone, Elegantulum Sub-Zone, horizon V (Elegantulum). FSL 308879.

Fig. 9. *Pseudogibbirhynchia moorei* (Davidson). Réservoir n° 1, banc 3. Zone à Serpentinum, sous-zone à Elegantulum, horizon VI (à Strangewaysi). FSL 308880. 13,0 - 13,6 - 9,4 - Nvd = 15 - Nb = 6.

Fig. 9. Pseudogibbirhynchia moorei (Davidson). Water tank 1, bed 3. Serpentinum Zone, Elegantulum Sub-Zone, horizon VI (Strangewaysi). FSL 308880.

La Gouraudière, à Mauzé-Thouarsais (Deux-Sèvres) (voir fig. 4).

La Gouraudière, near Mauzé-Thouarsais (Deux-Sèvres) (see fig. 4).

Fig. 10. *Cuersithyris provincialis* (Deslongchamps). Banc 3. Toarcien inférieur, zone à Serpentinum, sous-zone à Falciferum, horizon VIII (à Douvillei). FSL 308881. 19,4 – 18,4 – 11,0.

Fig. 10. Cuersithyris provincialis (Deslongchamps). Bed 3. Early Toarcian, Serpentinum Zone, Falciferum Sub-Zone, horizon VIII (Douvillei). FSL 308881.

Fig. 11. *Telothyris pyrenaica* (Dubar). Banc 3. Toarcien moyen, zone à Bifrons, sous-zone à Sublevisoni, horizon IX (à Sublevisoni). FSL 308882. 16,8 – 14,6 – 12,8.

Fig. 11. Telothyris pyrenaica (Dubar). Bed 3. Middle Toarcian, Bifrons Zone, Sublevisoni Sub-Zone, horizon IX (Sublevisoni). FSL 308882.

Fig. 12. Sphaeroidothyris vari (Rollier). Banc 4. Toarcien moyen, zone à Bifrons, sous-zone à Bifrons, horizon XI (à Lusitanicum). FSL 308883. 23,2 – 19,3 – 16,5.

Fig. 12. Sphaeroidothyris vari (Rollier). Bed 4. Middle Toarcien, Bifrons Zone, Bifrons Sub-Zone, horizon XI (Lusitanicum). FSL 308883.

Fig. 13. *Pseudogibbirhynchia jurensis* (Quenstedt). Banc 4. Zone à Bifrons, sous-zone à Bifrons, horizon XI (à Lusitanicum). FSL 308884. 11.9 - 12.7 - 7.6 - Nvd = 14 - Nb = 5.

Fig. 13. Pseudogibbirhynchia jurensis (Quenstedt). Bed 4. Bifrons Zone, Bifrons Sub-Zone, horizon XI (Lusitanicum). FSL 308884.

Fig. 14-15. Homoeorhynchia cynocephala (Richard). Banc 21. Toarcien supérieur, zone à Aalensis, base de la sous-zone à Mactra, horizon XXX (à Tectiforme). FSL 308885 : 8,7 - 10,1 - 8,6 - Nvd = 6 - Nb = 2 et FSL 308886 : 11,0 - 13,6 - 10,2 - Nvd = 7 - Nb = 2.

Fig. 14-15. Homoeorhynchia cynocephala (Richard). Bed 21. Late Toarcien, Aalensis Zone, bottom of the Mactra Sub-Zone, horizon XXX (Tectiforme). FSL 308885 and 308886.

Les exemplaires, figures 1 à 15, sont représentés en vraie grandeur. Photographies, prises de vue : Yves Alméras. Traitement photographique et montage de la planche : Noël Podevigne (UCB, Lyon). L'ensemble du matériel étudié est conservé dans les collections de l'Université Cl. Bernard – Lyon 1, UFR des Sciences de la Terre sous les numéros FSL 308872 à 308930.

All specimens are shown at natural size. Photographs by Yves Alméras and Noël Podevigne. The studied specimens are kept in the collections of the University Cl. Bernard – Lyon 1, UFR des Sciences de la Terre under numbers FSL 308872 to 308930.

