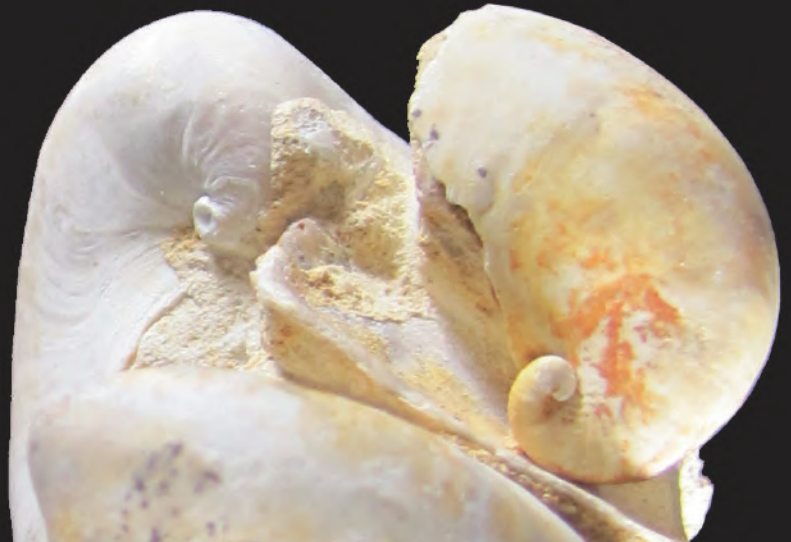




21 LE PETIT QUINÇAY / LES BLOCTIÈRES
La tranchée aux huîtres



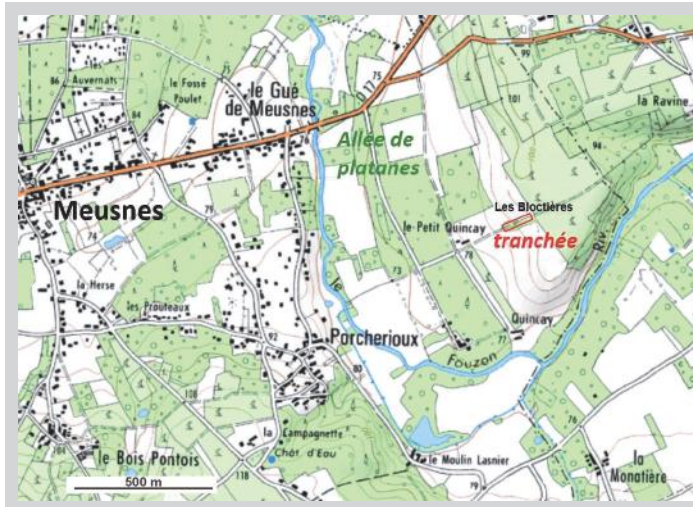
1 cm



INTÉRÊT DU SITE

Un des rares sites où les Marnes à ostracées, formation du Cénomanien supérieur, sont accessibles. Le très modeste affleurement renferme un niveau exceptionnel d'accumulation d'huîtres fossiles, *Exogyra columba* (= *Rhynchostreon suborbiculatum*), qui marque le sommet de l'étage Cénomanien. (Photos Collections de la Ville de Blois, Muséum de Blois).

LOCALISATION ET ACCÈS



Coordonnées géographiques : 47°14'54"N ; 01°31'30"E

Propriétaire : commune

L'affleurement est situé dans la tranchée d'un chemin rural, les Bloctières, facilement accessible à partir du Petit Quinçay. Le visiteur admirera la superbe allée de platanes bordant la petite route menant au domaine de Quinçay ; cette allée est installée sur des alluvions anciennes du Fouzon.

La modestie et la fragilité de l'affleurement exigent son respect par le visiteur.

En poursuivant le chemin rural vers l'Est, belle vue sur le vignoble des co-teaux du Cher de l'AOC Touraine.

Fig. 1 : Situation topographique

GÉODIVERSITÉ

La lumachelle* à *Exogyra columba* (fig. 4) marque la fin de l'étage Cénomanien. Les sédiments à l'origine de la roche se sont déposés dans la mer, en eaux littorales peu profondes.



Fig. 2. La tranchée des Bloctières. La roche est observable de part et d'autre du chemin.



Fig. 3. Affleurement des Marnes à ostracées (ou ostréidés), partie terminale de l'étage Cénomanien. Le nom de la formation est lié à la nature argilo-calcaire (marne) et à la présence d'huîtres fossiles dans la roche.



Fig. 4. Niveau à *Exogyra columba*. Ce niveau, d'un mètre d'épaisseur, termine la formation... et l'étage Cénomanien. Les coquilles fossiles, de petite taille, sont très abondantes formant une véritable lumachelle*. La matrice est principalement constituée de marnes* (cf. fig. 5). Elle renferme également, observables à la loupe, de nombreux grains de glauconie* (couleur verte), ainsi que quelques grains de micas et de quartz. Des fragments de coquilles de Bivalves, des tubes d'Annélides et de test d'Echinodermes sont aussi présents.

DISPOSITION GÉOLOGIQUE

Les Marnes à ostracées affleurent par suite de l'incision de la vallée du Fouzon qui a entamé un bombement anticlinal* (cf. fig. 9). Cette structure est le prolongement vers le Nord-Ouest de l'anticlinal de Graçay (cette localité est située au Sud-Est, dans l'Indre).

Les roches du Cénomaniens supérieur constituent ici l'essentiel des versants de la vallée.

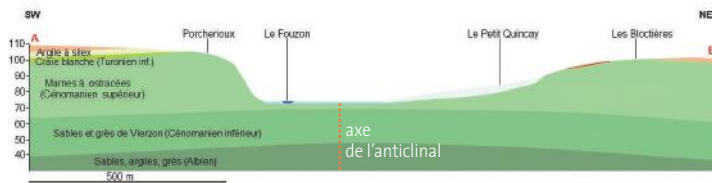


Fig. 8 : Coupe de la vallée. AB sur la fig. 9 — tranchée.

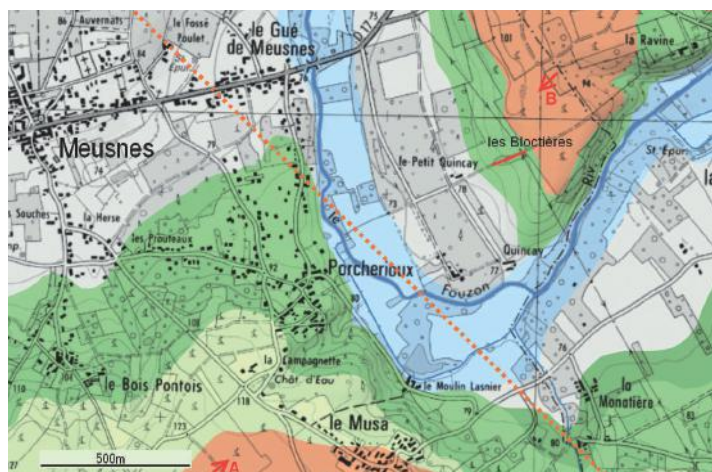


Fig. 9. Situation géologique. — tranchée ; AB : situation de la coupe de la fig. 8.

- Lit mineur et alluvions récentes (*Holocène*)
- Alluvions anciennes de basses terrasses 0 à + 5 m (*Pléistocène*)
- Argiles, sables... "Éocène détritique" (*Éocène inférieur*)
- Argile à silex
- Marnes à ostracées (*Cénomaniens supérieur*)
- Sables et grès de Vierzon (*Cénomaniens inférieur*)
- axe de l'anticlinal de Graçay

En continuant le chemin vers l'Est, jusqu'au plateau, des galets de silex roulés et des quartz blanc laiteux emballés dans une gangue sablo-argileuse sont observables sur le sol du vignoble; ces éléments constituent le faciès* *sables grossiers à galets roulés* de l'« *Éocène détritique* ». Ce terrain, riche en silex et à dominante sablo-argileuse, est propice à la vigne de l'AOC Touraine et de l'AOC Valençay.



Fig. 9. Vignoble sur « Éocène détritique ».

MOTS-CLÉS

Cénomaniens, marne, ostracée.

POUR ALLER PLUS LOIN

- Roches et formations : Cénomaniens (p. 167).
- Carte IGN 1/25000 : 2123 O Selles-sur-Cher.
- Carte géologique 1/50 000 : N° 490 Selles-sur-Cher.

SITE(S) PRÉSENTANT UNE FORMATION DU CÉNOMANIEN

- ① la Mutte.
- À signaler : l'église de Maray (à 35 km de Meusnes vers l'Est et 15 km à l'Ouest de Vierzon) : pierres en grès cénomaniens (voir p. 169).

LA ROCHE AU MICROSCOPE ÉLECTRONIQUE À BALAYAGE (MEB)

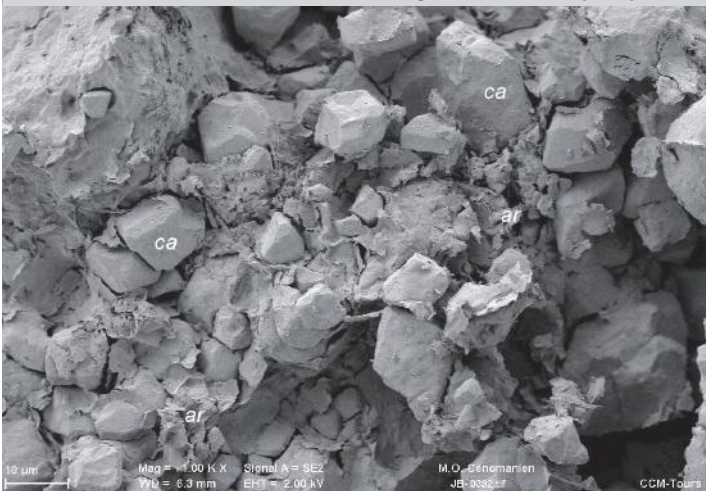


Fig. 5. Marnes à ostracées. De nombreux cristaux de calcite (ca : carbonate de calcium cristallisé) et de nombreuses plaquettes de minéraux argileux (ar) composent cette roche. Le mélange calcaire et argile constitue une marne.

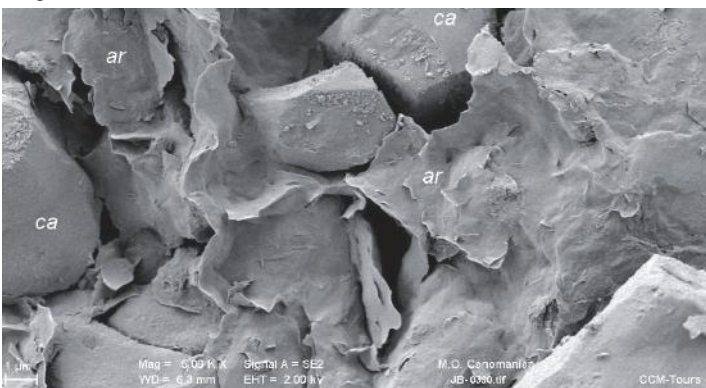


Fig. 6. Marnes à ostracées : détail. Au centre, la disposition des plaquettes d'argiles matérialise l'emplacement de cristaux de calcite enlevés mécaniquement lors de la préparation de l'échantillon. La calcite (ca) provient de débris de coquilles ; elle a recristallisé lors de la diagenèse conduisant à la roche indurée. L'argile (ar) de la roche est un détritit terrigène ; elle provient de l'altération de minéraux silicatés sur les terres émergées avoisinantes.

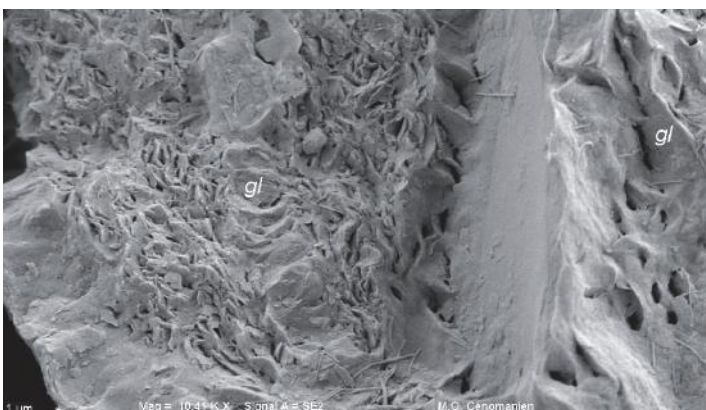


Fig. 7. Marnes à ostracées : glauconie* (MEB). La glauconie (gl) est composée par l'assemblage de nombreux feuilletés argileux dont le type caractéristique est un mica riche en fer. Elle se forme lors de la diagenèse précoce en milieu marin entre 50 et 500 m de profondeur.

À VOIR AUSSI...

■ *Meusnes : Musée de la Pierre à fusil*. Signalons que les silex blonds, de la craie turonienne proche ou de l'argile à silex issue de la décalcification de la craie, étaient la matière première fournissant les éclats de l'industrie de *pierres à fusil* dans la région de Meusnes, Couffy et Valençay. Pendant près de deux siècles, de 1650 à 1840 environ, les silex ont approvisionné les armées françaises. Le village de Meusnes fournissait annuellement aux armées napoléoniennes plus de 25 millions de pierres permettant d'enflammer la charge des armes à feu en produisant des étincelles. La taille du silex fut poursuivie jusqu'en 1920 pour les pays d'Outre-Mer.