

Gorges du Bès : La clue du Pérouré (entrée aval) - Esclangon

Localisation et présentation générale

Le bassin molassique d'Esclangon se situe au NE de l'Ecaille de Vallavoire non loin de la ville de Digne. C'est un bassin orienté Est-Ouest surplombé légèrement au Nord par une barre gréseuse tithonique. Ces structures sont recoupées par un cours d'eau qui forme la Clue d'Esclangon qui correspond en fait à une cluse dans l'anticlinal formé par la barre Jurassique/Crétacé (cf. Panorama P1). Les Molasses Rouges oligocènes sont recoupées par les molasses miocènes (Vélodrome d'Esclangon).

La gorge du Bès sectionne, au niveau de la clue du Pérouré, le Tithonique du flanc Sud d'un anticlinal anté-oligocène orienté E-W, l'anticlinal de Pérouré. Ce pli a été coupé en discordance par la Molasse Rouge avant d'être basculé vers le Sud (fig.2 et 3) par le plissement Miocène du "Vélodrome" composé de terrains molassiques gris de faciès marin se présentant sous l'aspect de combe annulaire (voir Panorama de la Clue du Pérouré, entrée aval : P1).

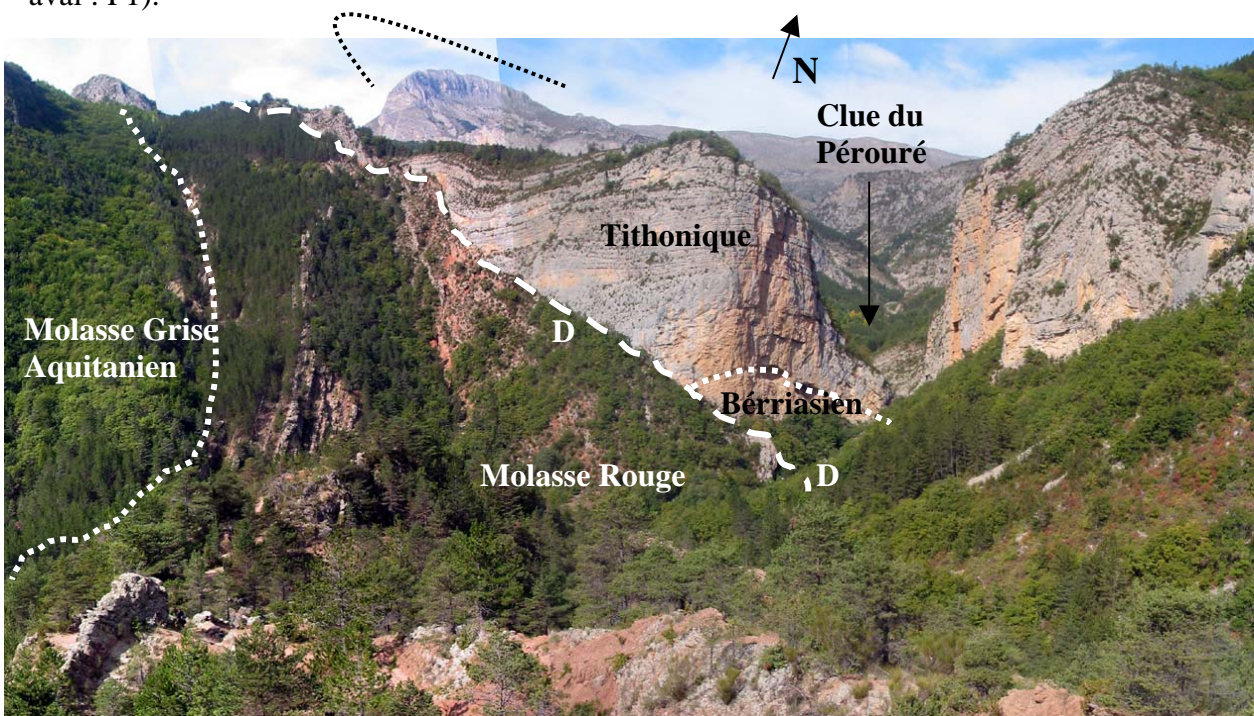


Fig.1 : Aperçu de la rive droite (occidentale) du Bès, à la clue du Pérouré.

Vue du sud-est, depuis le sentier du menant aux ruines du vieux Esclangon. On peut nettement apercevoir la surface de discordance (D) que dessinent les Molasses Rouges oligocènes. La barre de calcaire tithonique présente un aspect massif tandis que le Bérriasien à la base apparaît sous la forme d'alternances de bancs calcaires réguliers.

Notons par ailleurs que la série est renversée (terrains Crétacé plus jeunes à la base).

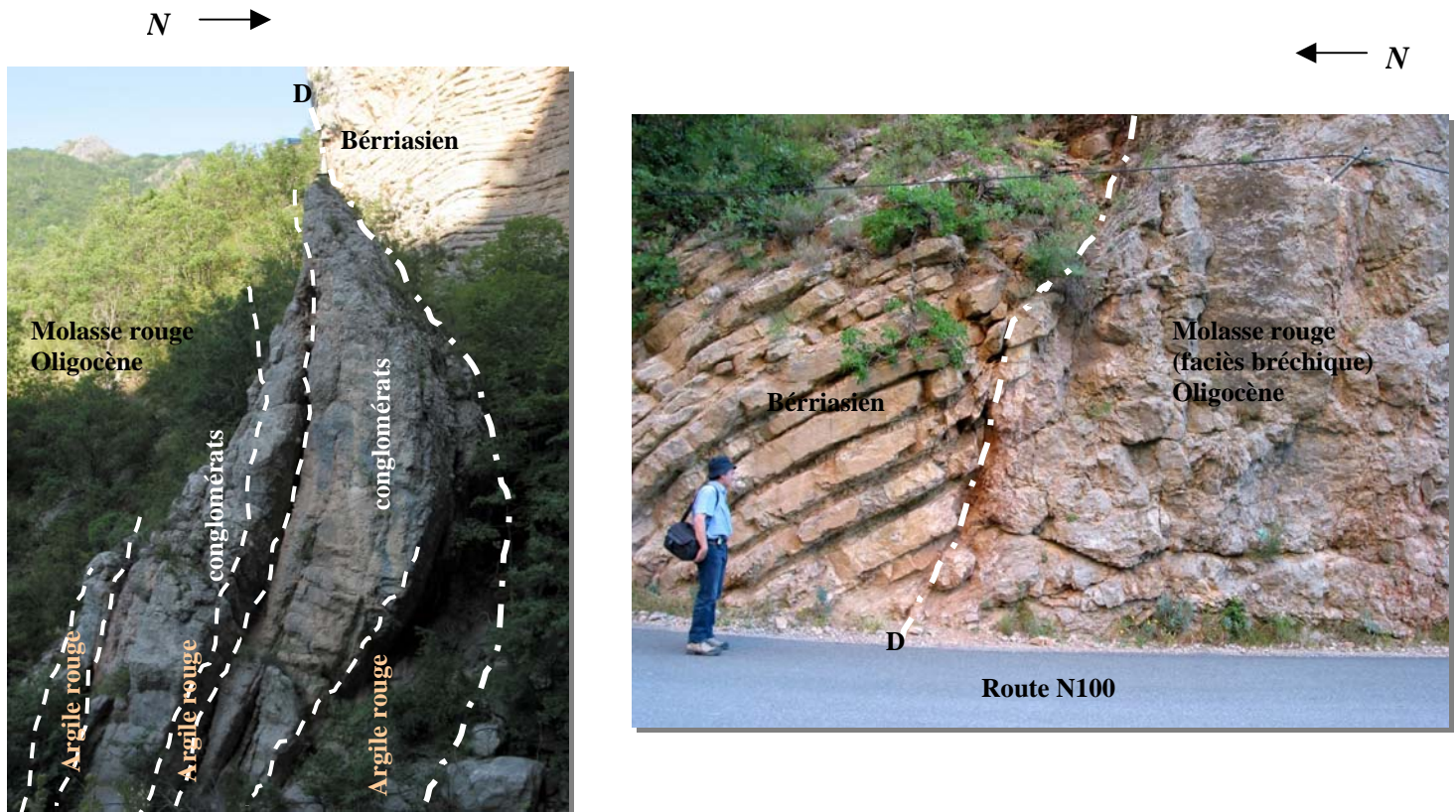


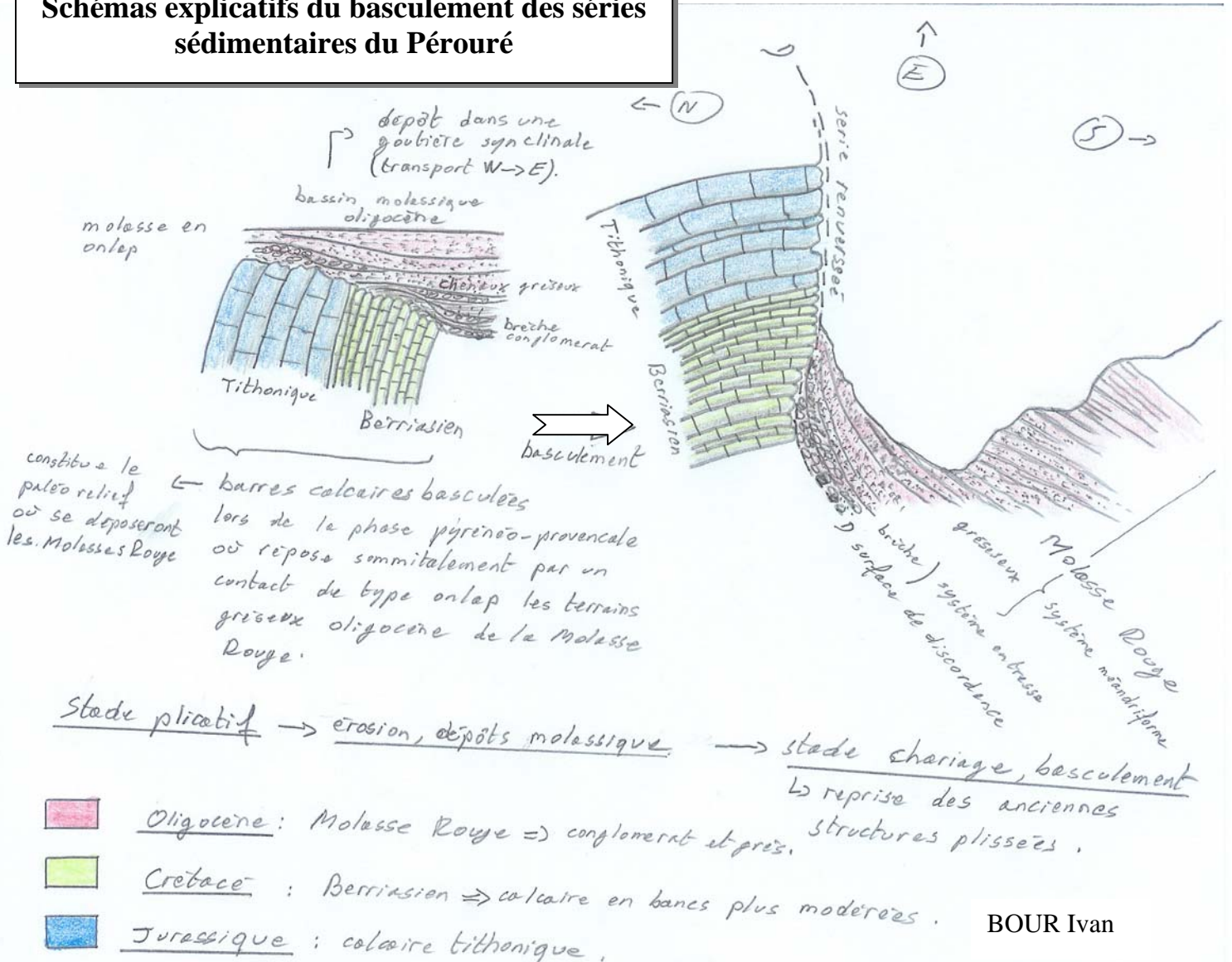
Fig.2 : Débouché aval de la Clue du Péroure (observation rapprochée)

Clichés pris au niveau de la route N100 (photos de gauche à droite), depuis la rive gauche (côté orientale) vers la rive droite (côté occidentale).

Les bancs de conglomérats bréchiques oligocènes (vus en coupe transversale) s'appuient en onlap sur la surface de discordance (D), où ils sont coalescents. En s'éloignant de la surface de discordance le faciès bréchique montre des interstratifications de lits marneux où ces dernières s'épaississent progressivement et passent à des alternances gréso-marneuses. Noter aussi la surface de discordance et le chenal (cliché de gauche) disposés à la vertical mettant bien en évidence le basculement de toutes les séries sédimentaires du Secondaire et du Tertiaire (lors de la phase tectonique Mio-Pliocène => charriage de la nappe de Digne).

Schémas explicatifs du contexte sédimentaire à la page suivante (fig.3).

Schémas explicatifs du basculement des séries sédimentaires du Pérouré



BOUR Ivan

Fig. 3 : A droite, est représenté le schéma de la disposition des terrains stratifiés Mésozoïques au moment du dépôt de la Molasse Rouge : des bancs de conglomérats bréchiques sont alimentés par des éboulis provenant de zone pentue située du côté Nord (à gauche sur le schéma) et s'amincissent en direction du Sud (à droite), intercalés dans les marnes de la Molasse Rouge Oligocène.

C'est à une certaine distance des pentes bordant le bassin synclinal que circulent les cours d'eau (fonctionnant comme des oueds). Ces derniers creusent des chenaux avant de les combler de conglomérats puis de matière plus gréseuse (à matériel pouvant être d'origine exotique), qui finissent par former des bancs lenticulaires assez larges en section transversale. Le passage stratigraphique à des faciès de plus en plus gréseux peut être expliqué par une variation de pente des appareils fluviaux.