

2 - Affleurement de Bergun (commune de Carcarès-Sainte-Croix)

Source : sigesaqi.brgm.fr

Où affleurent les **alluvions à galets de haut niveau** du **Pléistocène inférieur** (-800 000 ans environ) surmontant les **Sables fauves** du **Serravallien** (-12 Ma environ - **Miocène moyen**) (**figure 1**).

Géologie

A la base de l'affleurement (sur 0,75 à 1,5 m de hauteur) affleurent les **Sables fauves**, constitués par des sables micacés, très fins, bien classés, ferruginisés, de couleur roux-orangé caractéristique (**figure 2**). Ils sont souvent légèrement argileux à kaolinite. Cette formation peut atteindre 20 m de puissance dans le secteur (sondage 09504X0026 au lieu-dit Perrin), mais on ne connaît pas le niveau exact d'érosion par les alluvions.

Au-dessus (affleurant aussi en montant le chemin) existent des galets de taille et de nature variées (quartz, quartzites sombres, lydiennes, grès, etc.), emballés dans une matrice sablo-argileuse. Ils ont 8 à 10 cm d'allongement en moyenne. La puissance des **alluvions de haut niveau** (noté Fu sur la carte géologique Tartas) est de 30 m recouvert par 2 m de Sable des Landes (sondage 09504X0013, au lieu-dit Pierrot).

Paléoenvironnement

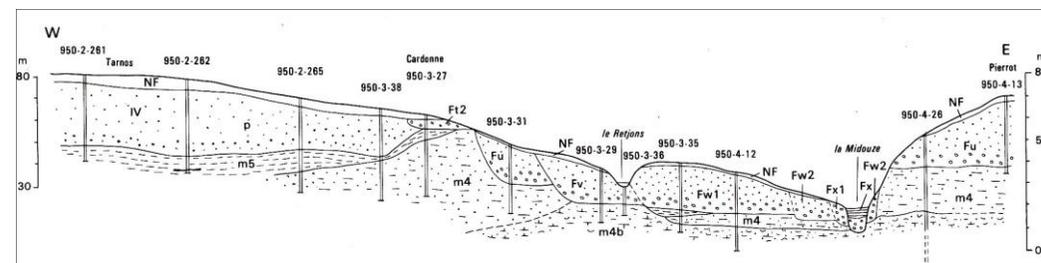
Après le dépôt des faluns littoraux de Tartas, la mer régresse définitivement et quitte le bassin d'Aquitaine. La formation continentale des **Sables fauves**, qui se dépose alors, a recouvert une vaste étendue depuis le Gers jusqu'au bassin d'Arcachon et le Médoc, relayée par les Sables verts. Elle correspond aux termes inférieurs de la première séquence positive de comblement final du bassin. D'intenses altérations sous climat intertropical ont fortement transformé ces sédiments par oxydation des minéraux ferrifères.

Ces sables meubles ont notamment servi de source d'alimentation aux dépôts quaternaires, dont ils constituent la fraction fine silto-argileuse.

Hydrogéologie

Bien que contenant une grande quantité d'eau, en surmontant les molasses argileuses imperméables de l'Oligo-Miocène, les **Sables fauves** ne constituent pas un réservoir intéressant à exploiter, car leur perméabilité est très faible. Ils sont donc plutôt considérés comme une éponte, qui supporte la nappe phréatique des alluvions (**figure 3**).

Ces dernières, dont la porosité matricielle est moyenne, mais peut être forte dans certains chenaux de base, sont dénoyées dans ce secteur, comme dans tout le haut du flanc sud de vallée de la Midouze (identique au site de Sainte-Croix).



Alluvions quaternaires

Hautes terrasses

Ft2 : Pléistocène ancien

Fu : Günz

Moyennes terrasses

Fv : Mindel

Fw1, Fw2 : Riss

Basse terrasse

Fx1, Fx : Würm

Substratum

Quaternaire

NF : Sable des Landes

Pliocène

p-IV : Fm. d'Arengosse et d'Onesse

Miocène supérieur

m5 : Glaises bigarrées

Miocène moyen

m4 : Sables fauves

m4b : Faluns de Carcarès

Etagement des terrasses alluviales de la Midouze, en amont de Tartas (d'après Platel, 1990)

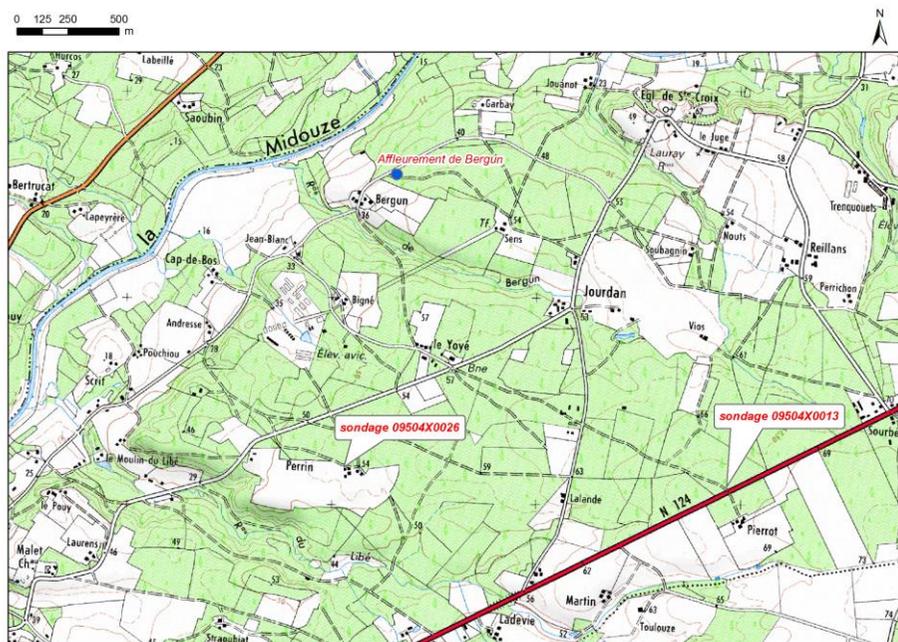


Figure 1 : Localisation de l’affleurement de Bergun et des sondages de référence (© IGN)



Figure 3 : Galets siliceux de la base des alluvions de haut niveau (© Platel JP., 2015)



Figure 2 : Contact entre les Sables fauves et la base des alluvions de haut niveau (© Platel JP., 2015)

Les Sables fauves

A la base de la série deltaïque des Landes, s'est déposée la Formation des Sables fauves, qui surmonte une ultime avancée marine littorale du Serravallien (faluns de Carcarès, de Tartas). Ces terrains du Miocène moyen, épais de 30 m environ, ont subi une intense altération qui leur a donné cette couleur roux-orangé si caractéristique. De petites cuirasses ferrugineuses s'y observent localement.

La suite de la série deltaïque landaise (Formations des Glaises, d'Arengeosse et d'Onesse) ne se rencontre pas, suite aux érosions par les alluvions quaternaires. Seuls les sables gris-blancs éolisés de la Formation de Castets a été localement épargnée (Lande du Leuy - arrêt n°8 de la balade).