

Une brève histoire de la géologie Bas-Normande

La chaîne Hercynienne (- 300 millions d'années)

Les dépôts du paléozoïque, ainsi que les vestiges de la chaîne cadomienne sont soulevés et bousculés à la fin de l'ère primaire (vers 300 millions d'années) par la naissance d'une nouvelle montagne, la cordillère hercynienne.

En terme de tectonique des plaques, la chaîne hercynienne est issue du rapprochement de deux grands continents, le Gondwana et le continent Euro-américain et de petites plaques intermédiaires. Leur collision s'est produite avec la résorption de deux zones océaniques.

Les terrains mis en relief lors de ce plissement (anticlinaux) ont moins bien résisté au lent travail destructeur de l'érosion, accentuée par un climat tropical que les zones basses plus protégées (synclinaux), armées de surcroît à la base par ces roches extrêmement dures que sont le poudingue et les grès primaires.

Le Trias (ère secondaire : -250 à -203 millions d'années)

L'action de l'érosion sur les reliefs se poursuit au début de l'ère secondaire : les fleuves transportent du sable des cailloux et des graviers qui se déposent dans les zones les plus calmes.

Le bassin parisien au jurassique (ère secondaire : - 203 millions d'années)

Sur ce relief aplani, au début du jurassique, des mers s'avancent progressivement à l'est sur les bordures du massif armoricain sans toutefois le recouvrir. De nombreux sédiments s'accumulent : argile, coquilles d'animaux marins, qui seront à l'origine des calcaires et des paysages de plaine du bassin parisien (plaine de Caen, Pays d'Auge, Plaine d'Argentan). Cette montée des eaux estimée entre 200 et 300 mètres au dessus du niveau actuel s'est réalisée par à coups successifs.