
	C.E.T. DE HALLEMBAYE	
	Contexte géologique	
	Type de fiche : Géologie et hydrogéologie	
	Actualisation : le 1er février 2011	
	www.issep.be	

Thème : description du contexte géologique général des environs du C.E.T. de Hallembaye

CARTES ET PLANS ASSOCIES

[Carte géologique](#), [Coupes géologiques](#)

GENERALITES

Le C.E.T. d'Hallembaye est implanté dans la zone de Hallembaye, tel qu'illustré à la Figure 1. à l'extrémité Nord du bassin houiller de Liège (prolongement Nord-Est du bassin géologique (Synclinorium) de Namur

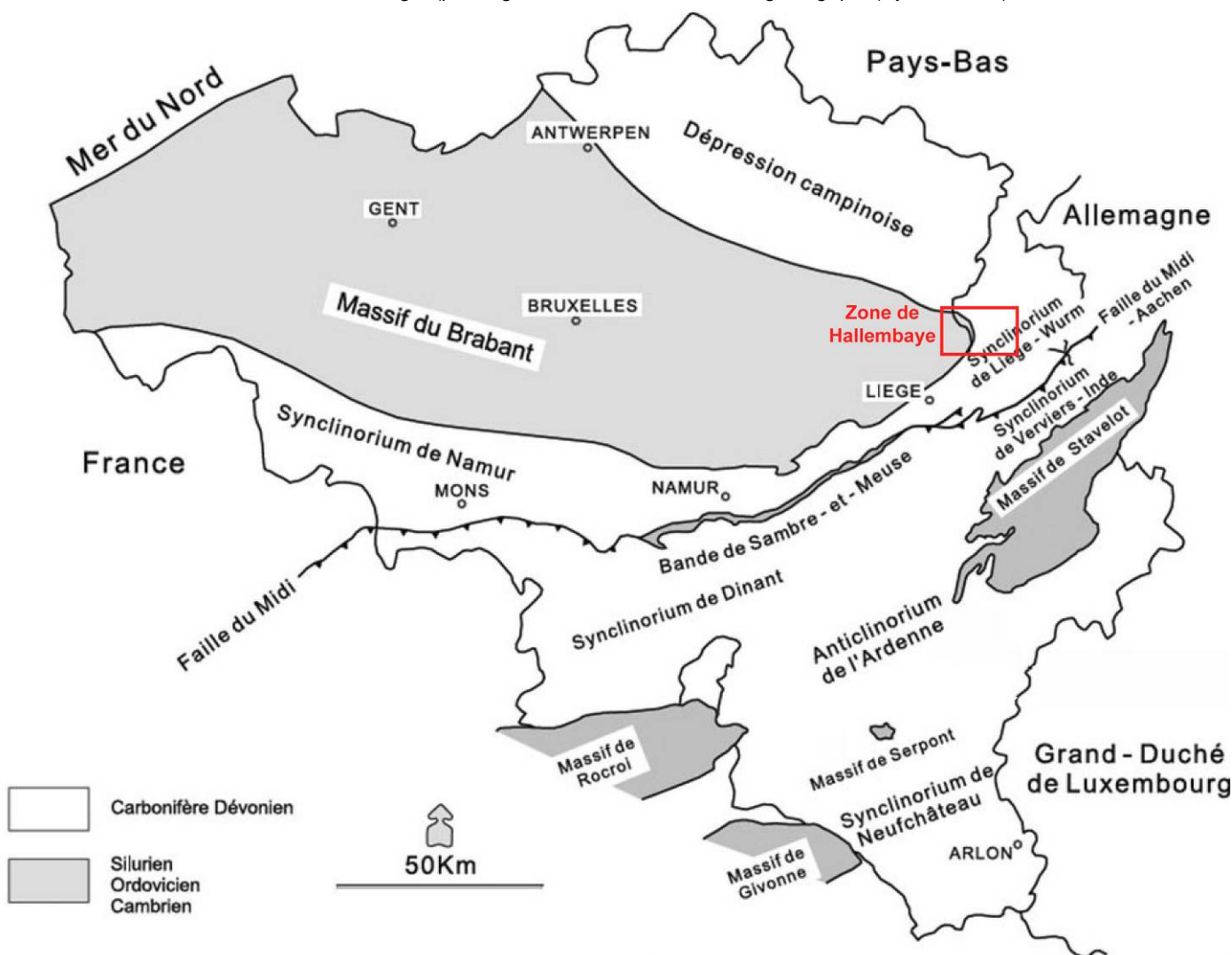


Figure 1 : Carte structurale schématique de Belgique (Dejonghe et Hanse, 2001).

La région du C.E.T. de Hallembaye est constituée d'un socle paléozoïque dont les sédiments appartiennent aux périodes dévoniennes et carbonifères. La région étudiée se trouve à l'extrémité Nord du bassin houiller de Liège (prolongement Nord-Est du bassin géologique (Synclinorium) de Namur), au carrefour de différentes grandes régions géologiques. A l'Ouest, les terrains dévono-carbonifères du bassin de Liège reposent en contact discordant sur le massif du Brabant. Au Nord-Nord-Ouest, après un hiatus de quelques kilomètres occupé par l'extrémité Est du massif du Brabant, on atteint le bassin géologique et houiller de

Campine. A l'Est de la Meuse se trouve le massif de Visé, puis, à l'Est de la Berwinne, le massif de Herve (partie Nord du Bassin géologique de la Vesdre).

Dans la région du C.E.T., le Bassin de Liège, rive gauche de la Meuse, est principalement constitué de roches schisto-gréseuses et de veines de charbon, appartenant au Carbonifère supérieur. Sur la rive droite de la Meuse, le massif de Visé recèle notamment des roches calcaires et schisto-gréseuses attribuées au Dévonien supérieur (Frasnien et Famennien) et au Carbonifère inférieur (Dinantien). Le socle paléozoïque est plissé et faillé.

Après érosion et pénéplanation, la surface du socle paléozoïque a été recouverte en discordance par des sédiments du Mésozoïque (Crétacé) formant les massifs crétacés de Hesbaye et du Pays de Herve. La base des terrains crétacés est constituée de roches argilo-sableuses (argilites et argiles marneuses à l'Ouest, siltites et sables plus à l'Est). Ces sédiments sont recouverts et parfois remplacés par des craies, puis, essentiellement vers le Nord, l'ensemble est recouvert par des tuffeaux (calcarénites).

Après une nouvelle phase d'érosion et de pénéplanation les formations mésozoïques ont été recouvertes par des sédiments tertiaires.

Les roches meubles argilo-sableuses tertiaires observées en surface, dans la région du C.E.T., représentent principalement l'Eocène (Tongrien).

En outre, durant le Quaternaire, toute la région a été recouverte par des limons, en général d'origine éolienne sur les plateaux, des colluvions sur les pentes et des dépôts alluvionnaires, récents dans le fond des vallées, et plus anciens, sous forme de terrasses fluviales.

Les dépôts alluvionnaires et les terrasses fluviales sont particulièrement importants dans la vallée de la Meuse qui, par le jeu de l'érosion, a séparé les massifs crétacés de Hesbaye et du Pays de Herve, et a en outre fortement entaillé le socle paléozoïque.

REFERENCES

Documents géologiques du Service Géologique de Belgique (SGB), cartes et archives :

- ❖ Tongres-Herderen n°107
- ❖ Visé-Fouron-Saint-Martin n°108