

LES PLISSEMENTS HERCYNINIENS TARDIFS AU FLANC NORD DU SYNCLINAL DE VILLEFRANCHE (PYRÉNÉES ORIENTALES, FRANCE).

par Bernard LAUMONIER

Laboratoire de Géologie Structurale, Ecole des Mines, Parc de Saurupt, 54042 NANCY Cedex

Comme dans la région d'Olette au flanc sud du Synclinal de Villefranche (1), le Paléozoïque inférieur du flanc nord (partie supérieure de la série de Canaveilles: schistes épizonaux, microconglomérats, sapropélites et très rares passées calcaires; série flyschöide de Jujols) ou région d'Urbanya est affecté, après les phases hercyniennes précoces (F1: plis anté-schisteux NE-SW ou NNW-SSE; F3: plis synschisteux d'orientation variée, cf. (2) pour comparaison), par plusieurs phases hercyniennes tardives marquées par le développement de plis et de microkinks en général soulignés par une schistosité (de strain-slip le plus souvent) de plan axial. La chronologie relative de ces phases de déformation est plus difficile à établir dans la région d'Urbanya que dans la région d'Olette à cause du développement très inégal de ces phases dont la superposition n'est pas facile à observer. On peut néanmoins dénombrer environ 7 événements distincts:

- un grand basculement (pli en genou) qu'on est tenté de rapporter à F4 par comparaison avec la région d'Olette;
- une phase à schistosité subverticale orientée N110-130; c'est F6, ubiquiste dans les Pyrénées hercyniennes;
- une phase très discrète ressemblant beaucoup à F6 et appelée Fx;
- une phase Fh à schistosité horizontale, ce qui est remarquable pour une phase tardive;
- une phase F(10-60) très développée avec un beau strain-slip orienté N10 à N60 penté au NW; malgré des différences, cette phase peut être l'homologue de F7 du flanc sud;
- une phase Fn de rares plis droits aschisteux d'orientation voisine de ceux de la phase F(10-60);
- une phase F(135) localement bien développée de plis de type microkinks orientés N130 à N140 et à plan axial penté au SW.

L'équivalence entre les deux flancs du Synclinal de Villefranche s'établit actuellement comme suit:

flanc sud:	F4	F5	F6	F7	F8
flanc nord:	F4	inconnue	Fx? -F6 Fx?	Fh Fn?	F(10-60) Fn? F(135)

La structuration en grand visible sur la carte ci-dessous est due à F6 (+Fx?) au sud (en relation spatiale avec la faille de Mérens et ses mylonites, cf. (3)), à F4 au nord et à F(10-60) au centre.

Les déformations tardives, bien que de même style, sont donc assez dissemblables par leur géométrie sur les deux flancs du Synclinal de Villefranche pourtant proches de quelques km, mais séparés par la faille de Mérens. Par contre, la région d'Urbanya évoque davantage le secteur de la mine de Salau dans l'Ariège (4), qui se trouve pourtant 90 km plus à l'ouest, mais du même côté de la faille de Mérens...

Plus encore qu'au flanc sud, on doit noter l'absence de relations (topographique, chronologique, génétique) entre phases tardives et mise en place des granites (ici celui de Quérigut-Millas) sauf, peut-être, et là encore, pour F(10-60) qui semble se comporter vis-à-vis du granite de Quérigut de la même manière que F7 avec le granite de Montlouis (1). Ce point est en cours d'étude.

Bibliographie: (1): LAUMONIER et GUITARD, 1982, 9° RAST p. 359. GUITARD et al. à paraître, LAUMONIER et al. à paraître. (2): LAUMONIER et GUITARD, 1978, Rev. Géogr. Phys. Géol. Dyn. XX, 2, 177-211. (3): SAILLANT 1982, thèse, Paris. (4): KAELIN, 1982, Thèse, Paris.

