

En Méditerranée occidentale l'orogène alpin est subdivisé essentiellement en deux branches qui se relient au niveau de Gibraltar :

Une branche nord-méditerranéenne formée par les Cordillères Bétiques du Sud de l'Espagne.

Une branche sud-méditerranéenne (Maghrébides), constituée par la chaîne littorale d'Afrique du Nord (chaîne rifaine et la chaîne tellienne), ainsi que sa continuité vers l'Est, à savoir les chaînes nord-sicilienne et calabraise.

Le socle cristallophyllien de la Petite Kabylie, où se localise notre zone d'étude, fait partie de la zone interne de la chaîne tellienne (Fig. I-1) (Durand Delga, 1969, 1980; Bouillin, 1977; Wildi, 1983).

La Petite Kabylie, est affectée par deux événements tectonométamorphiques synschisteux. Le premier, M1,D1, synchrone de la mise en place de granites Hercyniens à 274 ± 6 Ma (Drareni, 1988, Mahdjoub, 1991; Mahdjoub et al., 1996; Peucat et al., 1996). Le second, M2,D2, de plus haut grade, dont l'âge est sujet à controverses (Hercynien, Eo-alpin ou Alpin).

L'âge de M2,D2 affectant les terrains cristallophylliens de l'Algérie du Nord, ainsi que la structuration de ces massifs, constituent les principaux problèmes, que l'on rencontre lorsqu'on étudie ces régions.

En fait, la structuration de ces massifs, peut être attribuée, soit à des événements hercyniens ou plus anciens (Bossière, 1980; Bossière et Peucat, 1986; Peucat et Bossière, 1981), soit à des événements éo-alpins et alpins (Saadallah, 1989, 1992; Monié et al., 1988).

On pense que la structuration du massif de Petite Kabylie, est, probablement, née de la combinaison d'événements hercyniens, et d'événements alpins, symbolisés par des déformations fragiles, de l'Eocène supérieur et du Miocène inférieur.