(fig. 102). Ils s'accompagnent parfois d'une schistosité S_3, plus ou moins bien matérialisée, de type strain-slip, tout à fait identique à S_2 et qui peut devenir parfois le plan de fissilité maximum de la roche comme dans la région de Guntin. S_3, qui est toujours subhorizontale, se distingue cependant

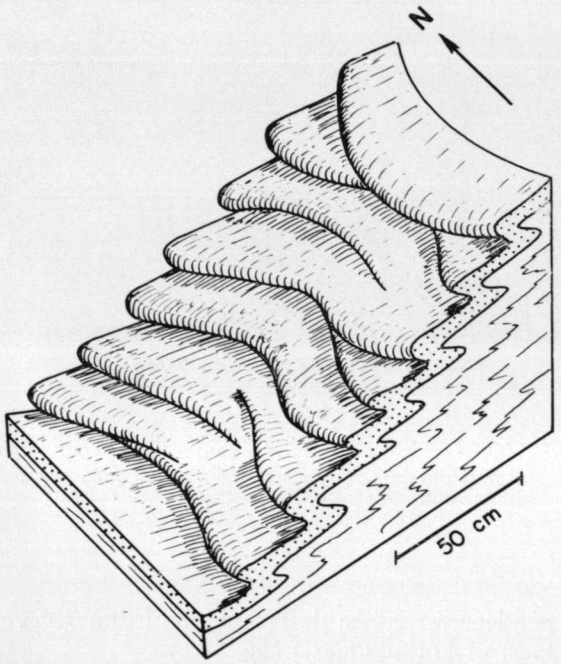

Fig. 102. — Bloc diagramme montrant l'allure des plis tardifs à axes courbes sur le flanc occidental de l'anticlinal couché de Mondoñedo.

nettement de S_2 qui est subverticale ou plonge fortement au Sud-Ouest ou à l'Ouest. En outre, elle est plus irrégulièrement répartie (parfois seulement présente dans la charnière des plis) et rarement de plan axial (convergente ou divergente). Elle montre souvent un aspect de type kink-band (fig. 103) que l'on ne rencontre pas dans S_2.

Tous les plis tardifs et la schistosité S_3 qui leur est associée ont pour caractéristique de replisser à la fois S_1 et S_2. C'est particulièrement net dans la région de Guntin (fig. 104) ainsi qu'au Sud du Barco de Valdeorras (fig. 105).

Au point de vue style et localisation, ces plis tardifs sont très comparables aux kink-bands de l'Ouest des Asturies. Ils paraissent localisés près de failles normales importantes et ont affecté une schistosité préalablement fortement redressée par la phase 2 ; il n'est donc pas exclu qu'ils se soient formés eux aussi au cours d'une phase d'extension.

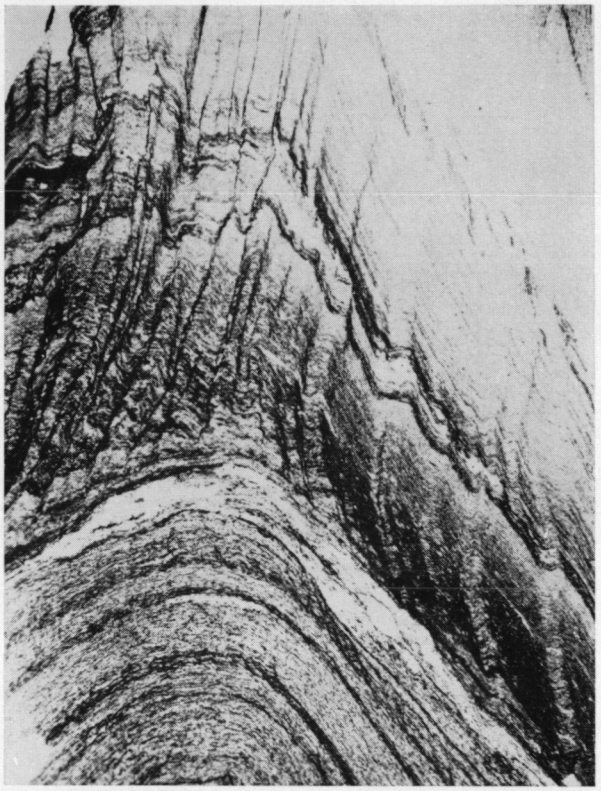

Fig. 103. — Schistosité tardive de type « kink-band », horizontale sur le terrain (région de Guntin) (× 4).

V. — Relations entre la tectonique et le métamorphisme régional hercyniens.

A) *Généralités.*

Notre but n'est pas de décrire ici l'évolution du métamorphisme régional dont l'étude détaillée a été entreprise avec celle des granites par R. Capdevila (1967, 1968). Nous avons seulement cherché à connaître les relations entre le métamorphisme et les différentes phases de plissement ; c'est-à-dire les modifications du style tectonique en fonction de l'intensité du métamorphisme et les relations chronologiques entre la recristallisation métamorphique et les déformations intimes des roches.

Dans la virgation du Nord-Ouest de la Péninsule on rencontre, depuis les zones externes vers les zones internes, des terrains de plus en plus métamorphiques (fig. 106).