

Fig. 117. — Grains de quartz engrenés isodiamétriques dans la charnière d'un micropli isoclinal de la phase 1 (Cambrien méso-catazonal de la région de Puertomarín). On remarque que dans ces quartzites très métamorphiques, le quartz a recristallisé et la schistosité 1 n'est plus visible à l'échelle de la lame mince ($\times 32$). Comparer avec la fig. 58.

tallise en plages engrenées isodiamétriques. Il en résulte que dans les quartzites très purs on ne peut plus déceler dans ces zones très métamorphiques de schistosité à l'échelle de la lame mince (fig. 117).

II. — RELATIONS DES MINÉRAUX DE MÉTAMORPHISME AVEC LES PHASES 1 ET 2 DANS LE DOMAINE DES PLIS COUCHÉS REPLISSÉS.

Dans ce domaine on peut observer à peu près les mêmes relations entre les minéraux de métamorphisme et la schistosité primaire que dans le domaine précédent, c'est-à-dire, en gros, une cristallisation syn à tardi-tectonique.

On peut de plus préciser les relations métamorphisme - plissement en étudiant les rapports entre les minéraux de métamorphisme et les structures mineures de la deuxième phase. Ces relations sont les suivantes :

— Dans l'épizone, la phase 2 est, comme nous l'avons vu (p. 242), nettement postmétamorphique. Elle replisse les phyllites néoformées dans la schistosité primaire (fig. 88, 89), et on ne trouve généralement pas de phyllites néoformées dans la schistosité 2.

— Dans la mésozone, par contre, et particulièrement à partir de la zone de la staurotide, on trouve des minéraux qui se sont formés pendant et même après la phase 2.

A l'Ouest de Puertomarín on trouve par exemple des poeciloblastes d'andalousite ou même

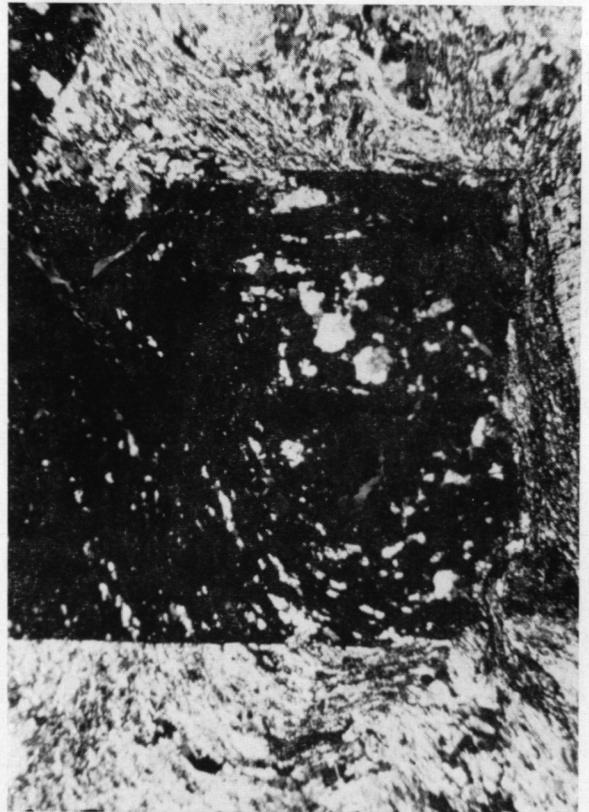


Fig. 118. — Porphyroblaste de staurotide post-tectonique postérieur à la crénulation de la deuxième phase qu'il englobe sous forme d'inclusions sigmoïdales (Sud de Puertomarín) ($\times 32$) (L. P.).