

ZONAS DE CIZALLA DUCTIL EN EL NW DE LA PENINSULA IBERICA.

Por Choukroune, P. (*) y Iglesias, M. (**).

RESUMEN

Tres tipos de zonas de cizalla ductil, hemos distinguido en el NW de la Península, cada una de ellas, representando estadios diferentes de evolución estructural de este sector de la cadena Hercínica.

Un primer tipo, se desarrolla, durante la «fase» tangencial mayor, apareciendo asociada a los límites de los grandes mantos del centro y oeste de Galicia (complejos de Noya, Ordenes, etc.). Su pendiente debió de ser originalmente cercana a la horizontal.

El segundo tipo, se expresa en bandas de deformación de anchura variable (de algunos centímetros hasta algo más de dos kilómetros, con pendientes superiores a los 60°) y buzamiento en general al Oeste. La deformación no coaxial, va ligada aquí, a «dicrochements ductiles dextros a sinistros. Este segundo tipo, se presenta en estrecha asociación con el desarrollo de los pliegues de plano axial, en general subvertical, que deforman la esquistosidad de flujo a foliación producida durante la primera «fase» de deformación.

El tercer tipo, presenta funcionamiento en falla normal ductil, y va ligada, bien al emplazamiento de algunos cuerpos graníticos (granito dos micas de Hombreiro, p. ej.) bien a accidentes con componente normal (fallas de Vivero, chandoiro-Hermisende, etc.). Su anchura es en general más reducida que los precedentes.

Para caracterizar estas diferentes zonas de cizalla ductil, y poder establecer de forma inequívoca el régimen de deformación rotacional que ha dado lugar a la aparición de ciertas microestructuras, comparamos, las que se desarrollan en rocas isótropas originalmente (o con una anisotropía pasiva preexistente) en general rocas ígneas, con las que aparecen en las series metasedimentarias encajantes, en las que la anisotropía planar existente juega un papel importante durante la deformación, dando lugar a la aparición de microestructuras cuya interpretación es menos evidente en términos de deformación progresiva no coaxial.

En cualquiera de estos tipos de zonas de cizalla ductil, se pone en evidencia, el desarrollo de microestructuras comparables en diferentes materiales, sus diferencias reduciéndose a intensidad y gradiente de deformación principalmente.

(*) P. Choukroune, Centre Armoricaín d'Etude Structurale des Socles, Université de Rennes, 35042 - RENNES Cédex (France).

(**) M. Iglesias, Departamento de Geología Estructural, Facultad de Ciencias, SALAMANCA (Espagne).

Se expone en particular la distribución de las zonas de cizalla ductil en «decrochement» a escala del segmento NW de la cadena hercínica en la Península. Su estudio más detallado tanto desde el punto de vista geométrico, como de cuantificación de la deformación y evolución de la fábrica en cierto tipo de materiales, está actualmente en curso.

BIBLIOGRAPHIE

- BERTHÉ, D.; CHOUKROUNE, P. et JEGOUZO, P. 1979. Orthogneiss, mylonite and non coaxial deformation of granites: the example of the South Armorican Shear Zone. *Jour. of Struct. Geol.*, 1, 1, 31-42.
- IGLESIAS, M. et CHOUKROUNE, P. Shear zones in the Iberian Arc. *Journ. of Struc. Geol.*, sous presse.