



## INFORME PETROGRAFICO

### **HOJA 13-19 SALAMANCA**

#### **FORMACION ALDEATEJADA**

#### **METAPELITAS**

9071, 9061, 9062, 9063, 9084 A-B, 9008, 9012, 9013, 9014, 9015, 9016, 9017, 9021, 9022, 9024, 9026, 9037, 9038, 9039, 9040, 9041, 9042, 9044, 9080, 9078, 9079, 9077 A-B, 9076 A-B, 9075 A-B, 9072 A-B.

Se trata de rocas con textura blastopelítica en las que se reconoce la textura clástica original, recrystalizada y orientada. Están constituidas por una fina masa de filosilicatos (sericita, moscovita, clorita) con menor proporción de cuarzo (generalmente de tamaño limo, pero puede llegar hasta el tamaño arena fina) y a veces material carbonoso. Frecuentemente presentan un bandeo definido por la alternancia de láminas con distinta proporción de dichos minerales. Las láminas pueden ser paralelas u oblicuas (por migración de ripples), continuas o discontinuas. El contacto entre ellas suele ser neto y en su interior ocasionalmente se observa granoselección. La presencia de material carbonoso confiere un color oscuro a las rocas y suele ir acompañado de pirita. Otros minerales accesorios presentes son: opacos, turmalina, circón y apatito. Se han clasificado los siguientes tipos de rocas: metapelitas, a veces bandeadas; metapelitas arenosas bandeadas y metapelitas carbonosas, a veces bandeadas.

En todas las muestras se reconoce una primera fase de deformación que ha orientado la mayoría de los filosilicatos y una segunda fase marcada por una crenulación, a veces muy débil, pero otras definiendo algunas superficies de presión-disolución.

El metamorfismo que ha afectado a estas rocas es de bajo grado, en la facies de los esquistos verdes, con el desarrollo de clorita y biotita. Se reconocen dos blastesis de biotita, no siempre presentes en todas las rocas. Una sin-fase I, con cristales pequeños y orientada según los planos de esquistosidad. Otra es poiquiloblástica, con cristales de mayor tamaño, aislados, claramente post-Fase I y pre a sin-Fase II, ya que puede presentarse afectada por ella o bien preferentemente orientada según los planos de S<sub>2</sub>.



## ESQUISTOS

9065, 9018, 9019, 9055, 9056, 9057.

Se trata de rocas con textura lepidoblástica y granoblástica, compuestas esencialmente por filosilicatos (moscovita, sericita, clorita y biotita) con proporciones variables de cuarzo. Frecuentemente se organizan constituyendo finas laminaciones. Como minerales accesorios se reconocen opacos, turmalina, circón, apatito, plagioclasa y en algunas muestras agregados de silicatos calcomagnesianos (epidota, clinozoisita) formados durante el metamorfismo. Se han clasificado los siguientes tipos: esquistos micáceos y esquistos cuarzo-micáceos bandeados.

La deformación ha orientado fuertemente la mayoría de los filosilicatos.

El metamorfismo que han sufrido estas rocas es de bajo grado, en la facies de los esquistos verdes, observándose el desarrollo de biotita en dos generaciones: una, de tamaño más pequeño, orientada por la deformación y otra poiquiloblástica, en cristales aislados de mayor tamaño, que se superpone a la anterior.

## CALIZAS CRISTALINAS

9003

Se trata de una roca con textura granoblástica compuesta por un fino agregado de carbonato, probablemente doloesparrita (la lámina no ha sido teñida), con menor proporción de cuarzo, filosilicatos y plagioclasa. Esporádicamente se encuentran F.R. pelíticos, cuarzo-micáceos y carbonatados, junto con otros minerales accesorios como opacos y turmalina.

La deformación se hace patente en la roca por la presencia de abundantes estilolitos y algunos F.R. pelíticos presentan una fuerte crenulación.

El metamorfismo que ha afectado a la roca es de grado bajo, en la facies de los esquistos verdes.

## LLANVIRN-LLANDEILO

9085 A-B, 9086 A-B, 9087 A-B, 9053.

Son rocas con textura blastopelítica, compuesta por una fina masa de filosilicatos (sericita, moscovita, clorita o biotita) con escasas proporciones de cuarzo (tamaño limo) y material carbonoso que les confiere el color oscuro. Como minerales accesorios se reconocen opacos. Se han identificado metapelitas y metapelitas carbonosas.

La deformación de fase I ha orientado los filosilicatos y en algunas muestras se observa una débil crenulación.

El metamorfismo es de grado bajo en la facies de esquistos verdes, con formación de clorita y/o biotita.

