

En el trabajo de Arias (1978), se propone una división litoestratigráfica informal (Fig. 8) en la que se diferencian las siguientes unidades:

La unidad basal (J-1) está constituida por margas con ammonites y belemnites, que hacia el Oeste presentan intercalaciones arenosas. Azéma et al. (1971) y Fourcade (1970, 1971) consideran que en estas zonas marginales la formación puede admitir también equivalencias laterales de calizas oolíticas arenosas. El límite Oxfordiense-Kimmeridgiense se sitúa hacia la base de esta unidad, puesto que aparecen ammonites de la biozona *Platynota* (Behmel, 1970; Fourcade, 1970). Por lo tanto la edad es en parte Kimmeridgiense inferior.

La unidad suprayacente o J-2 está formada por dos unidades que, según Arias (1978), se encuentran en cambio lateral de facies. La unidad J-2.1 se localiza en los sectores más orientales y está formada por una alternancia rítmica de calizas y margas, cuya edad no sobrepasa el Kimmeridgiense superior (Fourcade, 1970). Sin embargo, Behmel (1970) considera que esta unidad puede alcanzar también el Titónico inferior (perfil de Fuente-Álamo). La unidad J-2.2 se encuentra en las zonas más occidentales y está constituida principalmente por arenas y areniscas con intercalaciones de niveles carbonatados con proto-oides. En esta unidad se han reconocido ammonites del Kimmeridgiense inferior (Behmel, 1970).

La unidad J-3 está formada por calizas oolíticas y oncolíticas con abundantes restos bioclásticos. Los datos bioestratigráficos disponibles no son muy precisos. Fourcade (1970) considera esta unidad como perteneciente a la biozona de *Alveosepta jaccardi*, y diferencia una unidad superior (J-4 en Arias, 1978), formada por arcillas y arenas con intercalaciones de calcarenitas, bioesparitas y ooesparitas ricas en ostreoides, correspondientes a la biozona de *Everticyclammina virguliana*.

En un trabajo posterior, Gómez y Goy (1979a) establecen tres unidades litoestratigráficas con rango de Formación para el Jurásico superior de la Cordillera Ibérica: la Fm. margas de Sot de Chera, de edad Oxfordiense superior-Kimmeridgiense inferior, la Fm. ritmita calcárea de Loriguilla, de edad Kimmeridgiense inferior en su parte inferior y media, aunque en algunas áreas la parte alta podría corresponder al Kimmeridgiense superior, y la Fm. calizas con oncolitos de Higuieruelas, de edad Kimmeridgiense superior-Titónico. Estos autores citan la presencia de estas formaciones en el sector de Albacete, aunque con características peculiares (Gómez y Goy, 1979b). Así la Fm. Loriguilla presenta al Este y Sureste de Albacete un progresivo enriquecimiento en terrígenos hasta estar constituida por areniscas. La Fm. Higuieruelas también en estos sectores aparece localmente con elementos detríticos (Fourcade, 1971).