

El techo de la serie corresponde con una capa de lutitas versicolores donde abundan las costras de naturaleza ferruginosa y las rizocreaciones. Las costras están formadas por arenas y conglomerados silíceos cementados por óxidos de hierro. El paso del Cretácico inferior al Cretácico superior es discordante y se produce a través de 1 m de margas verdes (Formación Margas de Chera) que constituyen un nivel guía regional. La escasa cementación que presentan estos depósitos terrígenos posibilita la existencia de una porosidad intergranular. Esta propiedad hidráulica facilita el almacenamiento y conducción de agua subterránea a través de la unidad.

### **Cretácico superior**

Los afloramientos de las unidades del Cretácico superior se localizan en los cerros que bordean la cuenca endorreica (Cerro de la Fuente del Cuervo, Loma del Quemado y Loma de los Castellares, Cerro de San Gregorio). Desde un punto de vista litológico, la secuencia cretácica se puede dividir en dos paquetes carbonatados. No obstante, para simplificar la estructura geológica, en este estudio se han agrupado los materiales carbonatados en una sola unidad litoestratigráfica.

### **Unidad 8 (U08). Cenomaniense-Campaniense**

La U08, comienza con una serie bastante homogénea de calizas dolomíticas amarillentas (incluso rosáceas) con intercalaciones margosas que puede alcanzar los 53 m de potencia (Figura 2). Se trata de rocas carbonatadas de tipo grainstone, de grano fino a medio, e incluso mudstone-wackestone donde se reconocen fragmentos de bivalvos. Estos carbonatos se depositaron discordantes sobre los materiales del Cretácico inferior y comienzan con un tramo de unos 3 m de espesor de calizas de tipo grainstone con estratificación cruzada de surco. A continuación, se deposita una serie de unos 30 m de espesor formada por calizas dolomitizadas estratificadas en bancos de orden decimétrico a métrico (10-60 cm). Por encima, se reconoce un conjunto de calizas de tipo mudstone-wackestone blancas con *Lacazina* cuya potencia puede rondar los 20 m de espesor. La porosidad que presenta esta unidad se debe a los procesos de fracturación y karstificación que ha sufrido. La dirección de la estratificación es variable y el buzamiento de las capas oscila entre 20E y 30E.

Aunque no es el objetivo de este apartado, merece la pena destacar que esta unidad litológica se presenta en ocasiones como grandes bloques aislados que descansan, de forma caótica, sobre la “Facies Utrillas”. La dis-