

INFORME PALEOGEOGRAFICO DEL TERCARIO

=====

3.- INFORME PALEOGEOGRAFICO DEL TERCIARIO

La cuenca sedimentaria poseía una morfología que había sido im puesta por la tectónica. Se trata de una cuenca prepaleogénica cuyos límites podríamos situar así: Al S, el macizo de Las Ga-
barras, con relieve poco abrupto, suministraba material detrí-
tico al borde de la cuenca. Al E, un macizo emergido, el Maci-
zo del Ampurdán, en pleno Mediterráneo, probablemente en vías=
de levantamiento y sometido a fuerte erosión y consiguiente ==
desmantelamiento y gran productor de los clastos que se ver- =
tían en la zona comprendida entre el mar y la Depresión del ==
Ebro. Los límites O y N quedan imprecisos por falta de aflora-
mientos, aunque no es aventurado suponer que hacia el N enlaza
ra con la actual Depresión del Ebro y hacia el NO llegara hasta
el Océano Atlántico.

Esta cuenca así delimitada correspondería a una gran bahía per-
teneciente a un golfo o pequeño mar intercontinental, subsiden-
te en gran parte, especialmente en su sector occidental.

Veámos ahora como evoluciona la cuenca y como se refleja a tra-
vés de la sustitución de unos medios sedimentarios por otros.

- a) El comienzo de la sedimentación se caracteriza por el depós-
to de materiales continentales en un medio de elevada ener-
gía por lo que se traduce en una sedimentación muy rápida.

La serie es detrítica roja y el medio sedimentario corres-
ponde a un régimen torrencial que al pie del macizo preexis-
tente dió lugar a conos aluviales. Esta proximidad del maci-
zo productor de los clastos se traduce en un transporte re-
lativamente corto.

La distribución de los materiales, o sea, de sus cantos, en =
sentido vertical, revela una inversión respecto de la dispo-
sición primaria de los materiales (Area fuente) que hoy = =
constituyen dichos cantos (Montaña invertida).

- b) La transgresión marina que dió lugar a la sedimentación de las calizas de la Fm. Gerona se desarrolló bajo características de plataforma continental. La parte basal de la serie se depositó en un medio de "lagoon" para pasar, a medida que progresaba la transgresión, a barras litorales (calizas oolíticas) y a una plataforma proximal, en la que coexisten los macroforaminíferos junto con ostreas y crustáceos.
- c) La cuenca se hace ligeramente más profunda (distal) y aparecen los materiales detríticos finos a la cuenca, los cuales se mezclan con los carbonatos en los niveles basales y dan lugar a depósitos margosos o margarcillosos (Fm. Bañolas) o a lo sumo con algún nivel calcáreo en forma de lentejón de material bioclástico. La presencia de pirita limonitizada y la escasez de fósiles nos hacen pensar en un ambiente de deposición anaerobio, correspondiente a un mar cerrado, poco movido y con aguas bastante sucias, debido al aporte de las arcillas, lo que indudablemente dificultaría el desarrollo de la vida.

En cuanto se aportan a la cuenca materiales detríticos más gruesos es cuando las aguas están más oxigenadas y permiten unas condiciones de vida bastante más amplias (Banco de biohermes de Ostreas en San Clemente de Peralta).

- d) La regresión se inicia con el incremento del aporte de estos materiales detríticos groseros del Macizo del Ampurdán, situado en el Golfo de León, y que a través de aparatos detriticos más o menos re TRABAJADOS llegan a la cuenca. Ello dá lugar a un potente depósito de areniscas arcósicas o con glauconita de la parte central del delta (Fm. Rocacorba) o bien en zonas más alejadas de la línea de costa a depósitos de limos, arcilla y areniscas azuladas, de características más oceánicas las cuales representarían el prodelta (equivalente a la Fm. Igualada).
- e) El cese de la sedimentación terrígena viene acompañado por el establecimiento de un régimen de parches arrecifales con

la formación de discontinuas praderas de corales y en las = que vivían macroforaminíferos junto con gasterópodos y lame libranquios (Mb. Coll d'Uria).

- f) La regresión total del Eoceno culmina pues con el estableci miento de un régimen fluvial con depósito de materiales de= color rojizo formados por arcillas con capas lenticulares y de areniscas y conglomerados (Fm. Artés).

En resumen pues, en este área subsidente van a parar los mate- riales de la erosión de los macizos circundantes por medio de= torrentes que constituyen en ella los abanicos. Así se deposi- taron los materiales de la Fm. Pontils. Esta formación consti- tuye la base del ciclo geológico eocénico de edad Cuisiense-Lu teciense. Es en el Luteciense Superior (s. str.) cuando se pro- duce la transgresión marina que en su parte transgresiva depo- sitaría las calizas de la Fm. Gerona y las margas de la Fm. Ba ñolas. A partir de aquí se inicia la regresión que se manifies ta gradualmente con las areniscas de la Fm. Rocacorba y el = = equivalente a la Fm. Igualada y culmina con el depósito netamen te continental de la Fm. Artés, ya al final del Eoceno.