

Instituto Tecnológico  
GeoMinero de España

**MAPA GEOLOGICO DE ESPAÑA**  
**Escala 1:50.000**

**DOCUMENTACION COMPLEMENTARIA**

**Informe sedimentológico sobre el Terciario Continental**

Hoja nº 608 (22-24)

HUETE

**E.N. ADARO**  
**Autor: M. Díaz Molina**

**Junio, 1991**



MINISTERIO DE INDUSTRIA, COMERCIO Y TURISMO

## Valdecollares

Esta columna estratigráfica está localizada en el flanco W del anticlinal de Carrascosa del Campo, entre los Kms 22 y 23 de la carretera Cuenca - Tarancón, entre las localidades de Carrascosa del Campo y Alcazar del Rey. La base queda situada en las coordenadas: X= 677.950; Y= 605.575; Z= 900. Las coordenadas del techo son: X= 677.450; Y= 605.550; Z= 900.

La potencia de la sucesión estratigráfica es de 280m, de los que los últimos 45m, hasta el límite con la Unidad Detritica Superior, aparecen completamente cubiertos.

Las litologías presentes en este afloramiento son: limos, yesos, arenas, gravas, calizas y margas.

Los limos constituyen la litología predominante, se presentan en niveles masivos de color anaranjado, rojo y violeta, con un espesor medio de 10-15m. Pueden contener granos de arena dispersa. Frecuentemente, están afectados por procesos edáficos marcados por la gran densidad de nódulos de carbonato.

Los yesos constituyen una litología muy poco frecuente en las columnas realizadas en la Unidad Detritica Inferior, apareciendo generalmente sólo en el tránsito con la Unidad Detritica Superior. Sin embargo, en los afloramientos de Valdecollares y Trasvase-Zafra de Záncara aparecen en el interior de la Unidad. En esta columna son abundantes en la mitad inferior, en niveles blanquecinos con facies macrocristalinas y un espesor máximo de 7m.

Los depósitos detriticos gruesos, areniscas y conglomerados, presentan geometría de capas masivas de hasta 1m de espesor o bien rellenan paleocanales con un espesor medio de 2-2.5m. Las areniscas suelen tener tamaño de grano medio y son de color amarillento.

En el relleno de los paleocanales generalmente no se reconocen estructuras sedimentarias, siendo los rellenos masivos

los que aparecen más frecuentemente. Cuando se preservan estructuras, se reconocen cosets de estratificación cruzada de gran escala de tipo surco granodecrescentes. En la base de algunos paleocanales se reconocen depósitos de lag. También se reconocen superficies erosivas tapizadas de cantos y cubiertas de limos, que corresponden a la cicatriz erosiva de paleocanales que posteriormente han sido abandonados.

Las margas están bien representadas en la mitad superior de la serie, forman capas con espesores de 1m y son de color gris o verde. En uno de estos niveles está localizado el yacimiento de micromamíferos de Valdecollares.

Los carbonatos pueden encontrarse formando capas decimétricas en la parte superior de la sucesión, pero son mucho más frecuentes en forma de nódulos incluidos en los niveles limolíticos y yesíferos. Estos nódulos reflejan un gran desarrollo de paleosuelos calcáreos en toda la extensión de la columna.

Los paleocanales probablemente son de baja siniosidad, que es lo típico en esta unidad estratigráfica. El afloramiento no permite un análisis detallado de estos cuerpos. En su conjunto esta sucesión se corresponde con una llanura fluvial en la que se formaron zonas de encharcamiento de aguas dulces y lagos salinos. Los yesos podrían indicar una ruptura sedimentaria pero los malos afloramientos que a escala regional presenta esta unidad no permiten contrastar esta hipótesis.

## Camino Agrícola

Esta columna estratigráfica se ha obtenido siguiendo un camino agrícola que parte de la zona W de la localidad de Carrascosa del Campo. La base de la columna esta localizada por las coordenadas: X= 679.700; Y= 604.200; Z= 980. Las coordenadas de la base son: X= 680.350; Y= 604.250; Z= 980.

En esta localidad la sucesión estratigráfica de la Unidad Detritica Inferior alcanza 255 m y están bien localizados el muro y el techo de la misma.

Litologicamente, la sucesión está constituida por limos, yesos, areniscas y conglomerados.

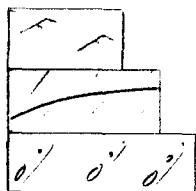
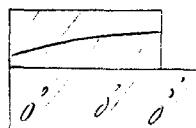
Los limos son de color rojo y aparecen en niveles de 4-5 m de espesor medio. Hacia el techo de la columna estos niveles contienen cristales lenticulares de yeso e intercalaciones de costras de yeso de hasta 2.5 m de potencia. La parte central de la columna está constituida por un tramo cubierto de 145 m de espesor esencialmente formado por limos rojos.

Las areniscas y conglomerados pueden aparecer en pequeñas capas de 0.3-0.5 m de espesor medio o rellenando paleocanales. Las capas pueden ser masivas o presentar estratificación cruzada de pequeña escala. Corresponden a depósitos de desbordamiento marginal.

Los paleocanales son en general de baja sinuosidad, pero uno de ellos presenta una secuencia positiva y superficies de acreción lateral y se interpreta como una barra de meandro. La secuencia positiva está constituida por laminación oblicua de barras arenosas y estratificación cruzada de gran escala tipo surco, con un espesor de 4m.

Los paleocanales de baja sinuosidad pueden estar rellenos únicamente por cosets de estratificación cruzada tipo surco, también pueden estar constituidos por una única barra de gravas. Por lo general, están formados por rellenos continuos con

superposición de diferentes estructuras (estratificación cruzada de gran escala de tipo surco y estratificación cruzada de pequeña escala) o por cosets tabulares separados por superficies de discontinuidad horizontales con varios tipos de secuencias:



La presencia de barras de gravas intercaladas en el relleno de los paleocanales podría indicar que estos paleocanales han sido de tipo trenzado.

En ocasiones, fundamentalmente hacia el techo de la sucesión estratigráfica, aparecen estructuras de deformación hidroplástica sobreimpuestas a las estructuras deposicionales.

La composición de los conglomerados es calcárea y metacuarcítica y aparecen predominantemente hacia la base de la columna.

El desarrollo de procesos de origen edáfico se produce en la parte inferior de la serie y afecta fundamentalmente a los depósitos de areniscas, se manifiestan por la presencia de nódulos de carbonato, colores de hidromorfismo. En ocasiones forman paleosuelos calcimorfos.

En esta serie se observa una variación entre su tramo inferior y su techo, caracterizada por la disminución en la cantidad de depósitos detríticos gruesos, y un enriquecimiento en yesos. Los yesos aparecen como cristales lenticulares en los niveles de limos, formando encostramientos o como niveles de yeso pulverulento y compacto.

Los depósitos de limos corresponden a niveles de decantación

en la llanura de inundación; la presencia de cristales y costras de yeso hacia el techo de la columna, puede marcar la aparición de encharcamientos salinos más o menos importantes sobre esta llanura con un incremento de la aridez del paisaje.

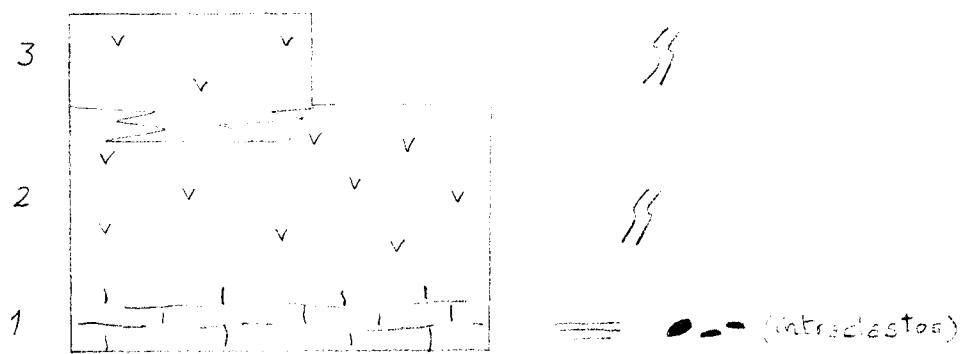
## Ferrocarril

La columna estratigráfica ha sido realizada al S de la localidad de Huete, al W de la carretera comarcal 202 a la altura del Km 10,5. Las coordenadas de la base son: X= 683.450; Y= 613.950; Z= 890. Las coordenadas del techo son: X= 683.550; Y= 614.350; Z= 930.

La sucesión comprende el techo de la Unidad Detritica Superior representado por la subunidad 3, y la base de la Unidad Terminal (subunidad 1). Esta sucesión es eminentemente yesífera con escasas intercalaciones de limos rojos y niveles de chert (silicificaciones).

La facies yesífera dominante es de yesos microcristalinos bioturbados, bien compactos o deleznables, formando niveles planoparalelos de gran continuidad lateral y de una potencia media comprendida entre 0,5 y 1m.

Dentro de cada nivel las facies de yesos microcristalinos se ordenan en secuencias, interpretadas como el producto de procesos de desecación lacustre, e integradas de muro a techo por: (1) nivel yesífero-micrítico, en ocasiones laminado y con abundantes intraclastos; (2) nivel yesífero compacto, con tonalidades acarameladas y muy bioturbado; y (3) nivel yesífero deleznable, muy poroso, bioturbado, y con un contacto con el nivel inferior muy irregular.



El tamaño de los cristales de yeso oscila entre 0,25 y 1mm, siendo su hábito lenticular, de crecimiento desplazativo-reemplazante. Por todo ello, esta facies se interpreta como

depósitos lacustres marginales salinos de baja concentración (sabkha continental).

Dentro de estas facies yesíferas, aparecen ocasionalmente estructuras hidrodinámicas (ripples), que indican el retrabajamiento hidráulico de cristales lenticulares de yeso, generando depósitos gipsareníticos.

También asociados a las facies de yesos microcristalinos aparecen niveles de silicificación, manifestándose en forma de nódulos irregulares, donde los conductos de bioturbación son el objeto principal de la silicificación. Dichos niveles representarían etapas de máxima aridez.

En la mitad superior de la sucesión estratigráfica, es frecuente la presencia de yesos macrocristalinos con fábricas de crecimiento vertical (costras), formando niveles de 20-30cm de potencia. Corresponden a niveles de eflorescencias generadas por procesos de evaporación capilar a partir de aguas freáticas salinas, en ambientes subaéreos relacionados con las orlas lacustres.

Por otra parte, se desarrollan niveles de canales amalgamados cuyo relleno es masivo o presenta estructuras sedimentarias (estratificación cruzada). Dicho relleno está formado por cristales de yeso retrabajados, con hábitos equivalentes a los que constituyen las costras de fábricas verticales. Representan el relleno de canales efímeros en las zonas externas de las orlas lacustres.

Los niveles de limos rojos con cristales lenticulares de yeso se localizan en la parte media de la sucesión estratigráfica (tramo 2). Corresponden a las facies más distales de las orlas lacustres (llanura arcillosa salina).

Por lo que se refiere a la evolución general de los ambientes de sedimentación a lo largo de la sucesión estratigráfica, cabe destacar una gran monotonía de los ambientes lacustres salinos poco profundos con crecimiento intersticial de

cristales lenticulares de yeso (sabkha). No obstante, la presencia de costras de crecimiento vertical, y la intensidad de los procesos de silicificación hacia el techo de la sucesión indicarían un aumento de la aridez ambiental.

## Vellisca

Esta columna está localizada al Norte de Vellisca, a la altura del km 17 de la carretera que une esta localidad con Mazarulleque, siguiendo una dirección W-E. Las coordenadas de la base son: X= 674.850; Y= 618.500; Z= 920. Las coordenadas del techo son: X= 676.150; Y= 618.350; Z= 860.

La columna abarca la totalidad de la subunidad 1 de la Unidad Detritica Superior con un espesor aproximado de 550 m. La base está formada por un nivel de yesos compactos de la Unidad Detritica Inferior, quedando el techo marcado por el comienzo de los potentes niveles de limos rojos que constituyen la subunidad 2 de la Unidad Detritica Superior.

Las litologías presentes en esta columna son: limos, limos margosos, yesos, calizas y areniscas; pertenecientes al sistema deposicional de Tórtola. Existen tramos cubiertos que, hacia el techo de la columna estratigráfica, llegan a alcanzar un espesor de 36 m.

Los limos constituyen el mayor volumen de esta sucesión, son fundamentalmente de color rojo si bien en la base de la columna presentan también color ocre. Aparecen en niveles masivos con un espesor máximo de 70 m.

En la parte central de la columna estos niveles contienen cristales lenticulares de yeso. Ubicados también en esta zona central encontramos niveles de limos margosos de color verde, con un espesor variable desde pocos centímetros hasta 5 m, así como un encostramiento de yeso de 0.5 m y niveles calcáreos de aspecto noduloso con un espesor máximo de 1.5 m, que se interpretan como depósitos palustres. El desarrollo de paleosuelos calcáreos es más importante en la parte central de la serie y afecta fundamentalmente a los depósitos de limos.

Las areniscas se presentan rellenando cuerpos canalizados de poco espesor, no superando los 5.5 m. El relleno de estos depósitos puede ser masivo o con estructuras sedimentarias. En

ocasiones, el aspecto masivo lo proporciona la existencia de deformación hidroplástica, que puede generar canales de fluidificación y la licuefacción total del depósito. Las estructuras sedimentarias que aparecen son laminaciones de barras y, más frecuentemente, estratificación cruzada de pequeña y gran escala. Existen depósitos de barras de meandro y con menor frecuencia aparecen paleocanales que se interpretan como de baja sinuosidad. Las barras de meandro presentan secuencias positivas, formadas por estratificación cruzada de gran escala de tipo surco y estratificación cruzada de pequeña escala. También pueden estar constituidas exclusivamente por estratificación cruzada de pequeña escala. Presentan superficies de acreción lateral y superficies de reactivación.

Los paleocanales de baja sinuosidad a veces presentan un aspecto masivo, debido a las estructuras de escape de agua. Cuando se han preservado las estructuras sedimentarias se observa que el relleno lo constituye una secuencia única formada por estratificación cruzada de gran escala de surco o laminación cruzada de barras y estratificación cruzada de pequeña escala a techo.

Esta serie es eminentemente limolítica, no siendo muy frecuentes las intercalaciones de paleocanales; sin embargo, hacia el techo se observa un aumento en la frecuencia de aparición de los mismos.

Los limos se corresponden con los depósitos de decantación sobre la llanura de inundación. Los paleocanales probablemente pertenecen al sistema deposicional de Tórtola. Sin embargo, hacia el techo de esta sucesión estratigráfica, se instala un sistema de paleocanales de mayor espesor y muy continuo (ver Mazarulleque) que podría formar parte de un sistema colector paralelo a la Sierra de Altomira y drenando hacia el N. Este sistema colector podría recoger escorrentía no solo del sistema de Tórtola, sino también del de Villalba de la Sierra, puesto que paleocorrientes con dirección al W se detectan en el valle del río Mayor y más al norte de la hoja de Almonacid de Zorita.

### Columna de la acequia de Valdeágueda

Esta columna tiene un espesor de 600 m e incluye a la subunidad 1 de la Unidad Detritica Superior (unidad 12 de la Hoja de Huete) y a parte de su subunidad 2 (unidad 13). Su base se apoya discordantemente sobre la unidad infrayacente y su techo está limitado por la falla que coincide con el valle del río de la Vega. El afloramiento está muy cubierto puesto que los sedimentos finos se corresponden con campos de labor. El tramo 1 de la columna corresponde a la unidad 12. Este tramo es relativamente homogéneo, está esencialmente formado por limos arcillosos masivos y cuerpos arenosos de base erosiva. Con relativa frecuencia afloran delgados niveles de margas y capas de calizas. Posiblemente también existan capas arenosas y paleosuelos que no son visibles. Estos sedimentos pertenecen al sistema deposicional de Tórtola, cuyo ápice está situado en la Serranía de Cuenca.

El ochenta por ciento del volumen de la sucesión estratigráfica se corresponde con los depósitos más finos: limos, margas, calizas y probablemente capas de limos y arenas finas; el resto corresponde a los cuerpos arenosos de base erosiva.

Los cuerpos arenosos de base erosiva presentan características semejantes: secuencias positivas que desde el punto de vista granulométrico varían desde arena media hasta arena muy fina. La estructuras sedimentarias que se observan en el interior de estos cuerpos son estratificación cruzada de gran escala de tipo surco o estratificación cruzada de gran escala planar seguidas de estratificación cruzada de pequeña escala. Algunos de estos cuerpos están exclusivamente formados por estratificación cruzada de pequeña escala. En el interior de estos cuerpos se observan además superficies de acreción lateral o bien superficies de acreción convexas. Se interpretan como barras de meandro. Las barras de meandro a su vez pueden estar adosadas lateralmente, separadas por superficies de reactivación de los lóbulos de meandro. Las superficies de reactivación pueden ser erosivas o bien deposicionales. En este último caso el nuevo point bar se deposita sobre el precedente sin erosión y con un onlap. El espesor de estas barras de meandro es muy variable, entre 0.8 m y 7 m. Las barras de meandro de mayores espesores son más frecuentes en la mitad superior de la sucesión, fenómeno que está bastante generalizado en este sector de la cuenca de Loranca.

Los sedimentos finos, las margas y las calizas se corresponden con la llanura de inundación, en la que se desarrollaron pequeños lagos de agua dulce. La presencia muy abundante de barras de meandro de pequeño espesor nos sugiere que se formaron por división del sistema principal de canales. Probablemente como canales de crevasses en las etapas de crecidas, en las que el sistema de canales activos podría haber sido insuficiente para desaguar el caudal. Otra posibilidad sería que fueran intentos de avulsión de los canales más activos del sistema, no necesariamente meandriformes, a medida que van siendo rellenados.

Son muy frecuentes las estructuras de escape de agua: deformación hidroplástica, fluidificación y licuefacción. Estas estructuras pueden estar presentes en toda la secuencia vertical de la barra de

meandro. La deformación hidroplástica presenta pliegues en general simétricos. La fluidificación se presenta en forma de pipes y está normalmente asociada a la deformación hidroplástica. La fluidificación ha producido la pérdida total de las estructuras sedimentarias.

## Columna de Huete

Con 300 m de espesor esta columna abarca a parte de la unidad 12 y a la unidad 13.

### Unidad 12

A la unidad 12 corresponden los tramos 1, 2 y 3 de esta columna. Los tramos 1 y 3 son semejantes, el tramo 3 se diferencia de los anteriores en la presencia de limos con cristales de yeso. Esta intercalación de limos con cristales de yeso persiste en los afloramientos de esta unidad a lo largo del valle del río Mayor.

Los tramos 1 y 3 están constituidos por limos, margas, calizas, yesos pulverulentos y areniscas.

En el tramo 1, las areniscas tienen geometría sigmoidal, biconvexa o bien rellenan canales. En los cuerpos sigmoidales además se observan superficies de acreción lateral y secuencias positivas que permiten su interpretación como secciones transversales de barras de meandro. Las secuencias positivas están formadas por estratificación cruzada de gran escala de tipo surco formada por arena media y estratificación cruzada de pequeña escala en arena fina. Los cuerpos de geometría biconvexa se interpretan como cortes longitudinales de barras de meandro, próximos al margen interno. El espesor máximo de las barras de meandro es de 10 m. Los cuerpos arenosos canalizados se interpretan como canales de baja sinuosidad, su espesor oscila entre 30 cm y 1.5 m. En su interior se observa estratificación cruzada de gran escala. Se interpretan como canales de baja sinuosidad. Por su menor escala se interpretan como canales formados por procesos de crevasse, a partir del desbordamiento de canales mayores.

En el tramo 3 los cuerpos arenosos son también sigmoidales, biconvexos, presentan una base cóncava y un techo horizontal o bien tienen geometría de capas. Los dos primeros tipos se corresponden con barras de meandro y presentan secuencias semejantes a las descritas para el tramo 1. Los cuerpos canalizados están interiormente formados por canales amalgamados menores, está disponibilidad de canales sobre el lecho es propia de los ríos trenzados. Las capas arenosas se consideran depósitos de desbordamiento de los canales meandriformes.

Las margas y calizas son depósitos inicialmente lacustres. Las calizas presentan estructuras prismáticas y marmorizaciones que indican condiciones palustres. Otros niveles calcáreos son nodulosos y presentan un tránsito inferior transicional desde sedimentos limosos. Estos niveles se interpretan como paleosuelos de tipo calcimorfo.

El tramo 2 está formado por arcillas con cristales de yeso y niveles de yeso pulverulento. Estos niveles indican un cambio paleogeográfico en el área, posiblemente relacionado con una colmatación temporal y la subsecuente migración lateral de los canales hacia áreas de mayor pendiente.

### Unidad 13

La unidad 13 no está bien representada en esta columna, en la que sólo están representados los 50 m basales. Está esencialmente formada por arcillas con cristales de yeso, otras litologías presentes son yesos pulverulentos y compactos, margas, calizas y areniscas. Los paleocanales son de escaso espesor, menos de 1.5 m, y en ellos se han desarrollado suelos que han borrado completamente las estructuras primarias. Las capas de caliza contienen oncolitos. Los limos con cristales de yeso se interpretan como la orla de un lago playa, en la que los cristales de yeso crecieron por evaporación capilar subaérea. Los niveles de yeso compacto y pulverulento se formarían en una orla alrededor del salt pan. En el flanco oeste del anticlinal de Huete la unidad 13 se caracteriza por el predominio de los yesos. Este hecho probablemente estuvo controlado por el efecto de umbral del pliegue de Huete, que separaba una llanura fluvial situada hacia su flanco este de un lago salino con transición a abanicos aluviales en su flanco oeste.

### Columna de Caracenilla

En esta columna están representados el techo de la unidad 13, la unidad 14 y la unidad 15.

#### Unidad 13

La unidad 13 es relativamente monótona (tramo 1). Consiste en una alternacia de limos con cristales de yeso y margas o capas de arenisca. Son muy frecuentes los paleosuelos.

Las capas de areniscas se presentan aisladas o amalgamadas, en su interior se reconoce estratificación cruzada de pequeña escala y tienen cemento de yeso.

El tramo 1 de esta columna se corresponde en su mayor parte con la subunidad 3 de la Unidad Detritica Superior, sin que por el momento sea posible establecer cuál sería el límite entre las subunidades 2 y 3 de dicha unidad litológica. La subunidad 3 está constituida por sedimentos yesíferos en la mitad norte de la cuenca de Loranca. Estas facies más detriticas representan su transición al abanico de Tórtola cuyo radio es muy corto en esta etapa y cuya actividad ha disminuido. Las capas de arenisca intercaladas entre los sedimentos de la orla de lago-playa se interpretan como depósitos de desembocadura de los canales del sistema distribuidor del abanico

#### Unidad 14

La base de la unidad 14 se establece por la aparición de paleocanales relativamente potentes. Los niveles inferiores con paleocanales pueden ser seguidos a escala cuencal. Hacia el norte estos detriticos se apoyan directamente sobre los yesos de la subunidad 3 de la Unidad Detritica Superior. Hacia el sur sobre las facies proximales del sistema deposicional de Tórtola. Esta unidad litológica se corresponde con el abanico de Valdeganga, cuyo ápice se sitúa próximo a esa localidad.

La unidad 14 o tramo 2 de la columna de Caracenilla, está formada por limos, limos con cristales de yeso, yesos detriticos, yesos pulverulentos, conglomerados y areniscas.

Los detriticos más gruesos, conglomerados y areniscas, rellenan paleocanales. Los conglomerados están esencialmente formados por clastos intracuencales y suelen presentar estratificación cruzada de gran escala. Las areniscas tienen una proporción menor de estos clastos, y en ellas se observan estratificación cruzada de pequeña y de gran escala. Algunos paleocanales están exclusivamente rellenados por yeso detritico, posiblemente acumulados a partir del lavado de los limos con cristales de yeso. Los paleocanales son en su mayoría de un mismo tipo. En su relleno se identifican pequeños canales amalgamados

en los que se observa una única estructura sedimentaria que puede ser estratificación cruzada de pequeña escala o estratificación cruzada de gran escala. La estratificación cruzada de pequeña escala es la estructura predominante. En los pequeños canales amalgamados se detecta que su relleno no fué siempre paralelo a su elongación, predominando los rellenos oblicuos a estos canales. Estos depósitos de ríos trenzados no sólo son frecuentes en esta columna sino que predominan en el abanico de Valdeganga. Otro tipo de depósito de canal son las barras de meandro, con superficies de acreción lateral y secuencias positivas. Las barras de meandro son minoritarias pero están casi siempre presentes en los afloramientos de esta unidad.

En este área los afloramientos de la unidad 14 corresponden al margen oeste del abanico de Valdeganga. De forma progresiva y hacia el este se produce un tránsito gradual a sedimentos de lago salino, yesos compactos con silex y yesos pulverulentos. Los limos con cristales de yeso serían los depósitos de la orla del lago salino. Algunos niveles de limos sincristales de yeso indicarían por lo tanto una progradación temporal de

## Columna del cerro de las Brujas

Con esta columna se representa parte de unidad 13 y la base de la unidad 14

### Unidad 13

Está constituida por arcillas con cristales de yeso y yesos. En los sedimentos yesíferos se reconocen las siguientes facies: yesos pulverulentos y compactos con o sin silex, yesos macrocristalinos y yesos detríticos. Los yesos compactos a veces contienen fango dolomítico.

Los yesos pulverulentos y compactos se diferencian exclusivamente en la cementación; ambas facies se consideran análogas y correspondientes a la orla del salt pan. La cementación es de origen diagenético. Las arcillas con cristales de yeso formaron la "llanura lutítica salina" que bordeaba el salt pan. Interestratificados con estos sedimentos existen niveles de yeso macrocristalino, en los que los cristales están orientados verticalmente y que se interpretan como niveles de encostramientos subaéreos formados por evapotranspiración capilar.

Los yesos detríticos se reconocen por la preservación de estructuras sedimentarias. Estas estructuras son estratificación cruzada de pequeña y gran escala, siendo el primer tipo predominante. Las bases de estos depósitos puede estar canalizada. En otros casos forman cuerpos tabulares cuyo límire inferior es neto aunque no erosivo. Estos depósitos detríticos se formaron por la removilización de los niveles de precipitación química. En el caso de los cuerpos canalizados un posible origen es la retracción de la lámina de agua y el encajamiento de canales sobre los márgenes del lago. Como estos canales solo están rellenos de clastos intracuencales (cristales de yeso), se podrían haber originado por afloramiento del nivel freático. Los cuerpos tabulares presentan otro tipo de problemática. Sus depósitos tienen una gran continuidad lateral, están secuencialmente asociados a los sedimentos más externos del salt pan (yesos pulverulentos y compactos) y su espesor puede ser considerable (hasta 7 m). Estos sedimentos parecen haber sido removilizados prácticamente "in situ" y el viento y/o la dinámica del cuerpo de agua lacustre podrían haber sido las causas de la removilización. Las estructuras que se observan parecen ser unidireccionales pero una interpretación genética a partir de las características de facies de estos yesos detríticos es todavía prematura, sus estructuras no pueden ser comparadas a las que aparecen en sedimentos siliciclásticos y no existen modelos dinámicos de comparación.

Los limos con cristales de yeso son los sedimentos que formaban una orla alrededor del salt pan y que se formarían con las crecidas de la escorrentía superficial (estado de lago-playa), es decir asociados a las inundaciones de los sistemas fluviales.

Los silex aparecen de forma botroidal o reemplazando una estructura de bioturbación. en este último caso su forma es tubular. Los tubos son verticales a subverticales, con un diámetro medio de aproximadamente 5 cm y una longitud variable entre pocos centímetros y varios decímetros. Esta estructura de bioturbación se interpreta como producida por un animal suspensívoro, que dejaba una estructura de menisco a medida que migraba hacia arriba. Ambos tipos de silex se formaron en una diagénesis temprana (Bustillo Revuelta y Díaz Molina, 1980).

Una secuencia ideal estaría formada por los siguientes términos: arcillas con cristales de yeso, yeso macrocristalino, yeso detrítico y yeso compacto o pulverulento con silex a techo. Esta secuencia representaría un ciclo de expansión-retracción lacustre.