

El17TE

798003

Cabalgamiento de Es Vedrà y Es Vedranell

Situación



Municipio: Sant Josep de sa Talaia

Coordenadas U.T.M. (31N ETRS89): X: 343779
Y: 4303629



Dificultad y duración

Acceso

Es Parque Natural y está protegido. Para acceder hace falta un permiso del Govern Balear.

Podéis observar el cabalgamiento desde Cala d'Hort o desde la Torre desde Savinar.

Interés principal

Tectónico

Interés secundario

Estratigráfico, sedimentológico, geomorfológico

Descripción de la localidad

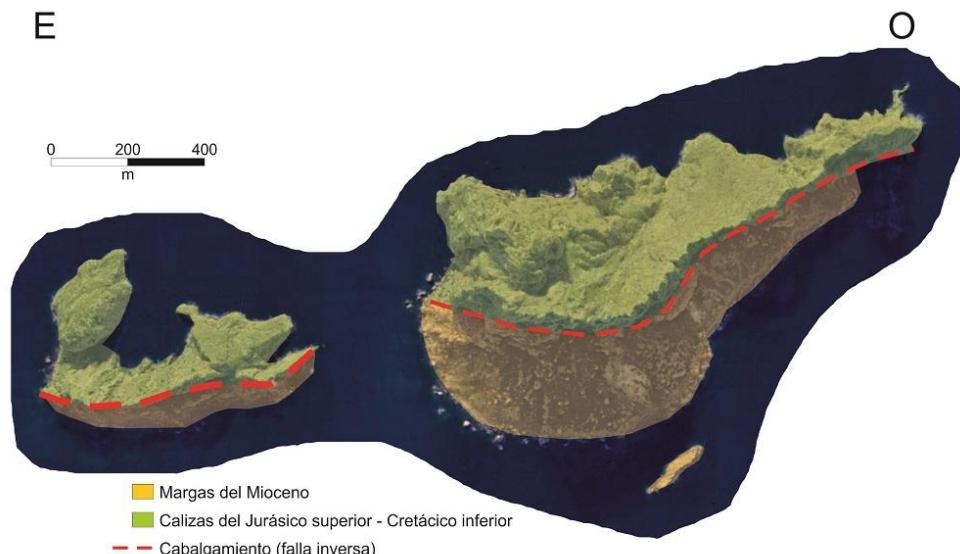
Los islotes de Es Vedrà y Es Vedranell son un buen ejemplo para comprender la magnitud de las fuerzas tectónicas que formaron y estructuraron las Islas Baleares durante la Orogenia Alpina, la cual elevó estos islotes hace entre 14 y 12 Ma.

Son el resultado de un cabalgamiento que provocó el deslizamiento de calizas y calcarenitas del Jurásico superior – Cretáceo inferior (145 Mi aprox.) sobre las margas del Mioceno (20 – 13 Mi aprox.).

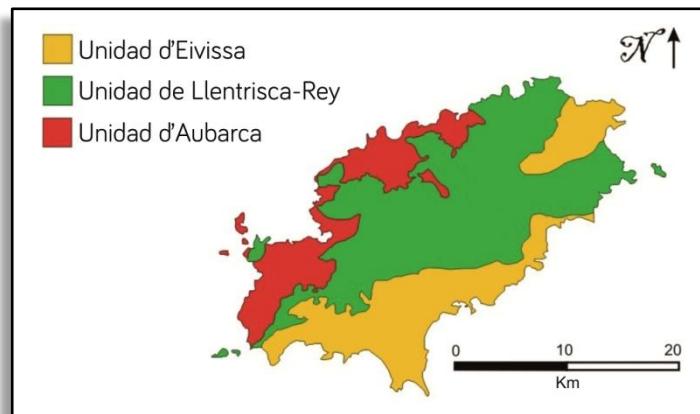


Trazado aproximado del recorrido del cabalgamiento que afecta a los islotes de Es Vedrà y Es Vedranell.

Como las calizas y calcarenitas son muy resistentes comparado con las margas, la erosión diferencial provoca que las primeras se mantengan como un contrafuerte que da lugar a los acantilados (en algunos casos de hasta 388 m); mientras que las margas conforman los relevos más suaves y recubiertos por vegetación.



Cartografía esquemática de las litologías que afloran en los islotes y se ven afectadas por el cabalgamiento.

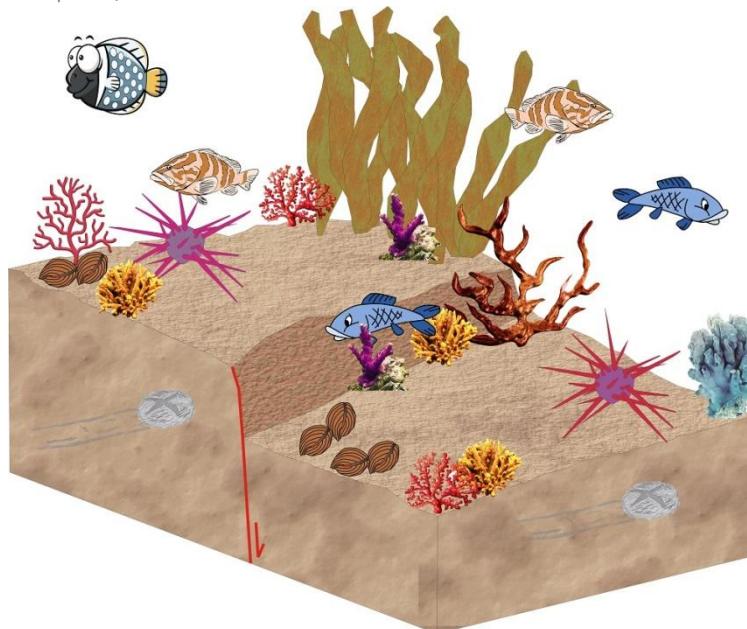


Este cabalgamiento corresponde con el límite entre dos de las tres Unidades Estructurales que conforman la isla de Eivissa: la Unidad d'Aubarca (a la cual pertenecen las margas) y la Unidad de Llentrisca-Rei (a la que pertenecen las calizas y las calcarenitas).

Las calizas y calcarenitas, de color azulado y grisáceo, se encuentran estratificadas en bancos de orden métrico, dando lugar a precipicios y estratos fuertemente inclinados.

El ambiente de sedimentación de estos materiales corresponde a una plataforma poco profunda de aguas limpias, bien oxigenadas, de salinidad normal y dentro de la zona fótica, donde tenía lugar una gran producción y sedimentación de carbonatos.

La sedimentación se produjo durante una etapa de rifting que originó grandes espacios de acomodación a partir de fallas sinsedimentarias, hecho que ayudó a que esta unidad pudiera adquirir gruesos importantes (de hasta 150 m de espesor).



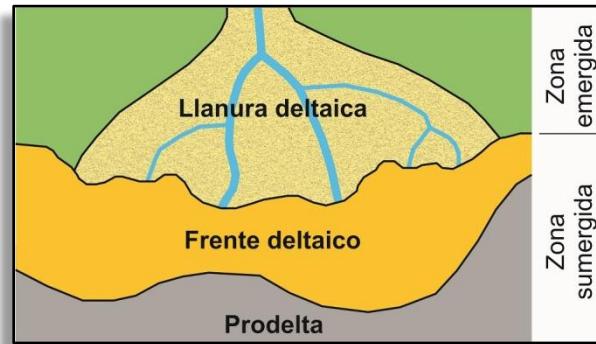
Reconstrucción paleoambiental del Jurásico superior – Cretáceo inferior.

Por otra parte, las margas que dan lugar a morfologías suaves, son de color blanco-amarillento y presentan un aspecto foliado. Se pueden encontrar intercalaciones de calcarenitas o conglomerados.

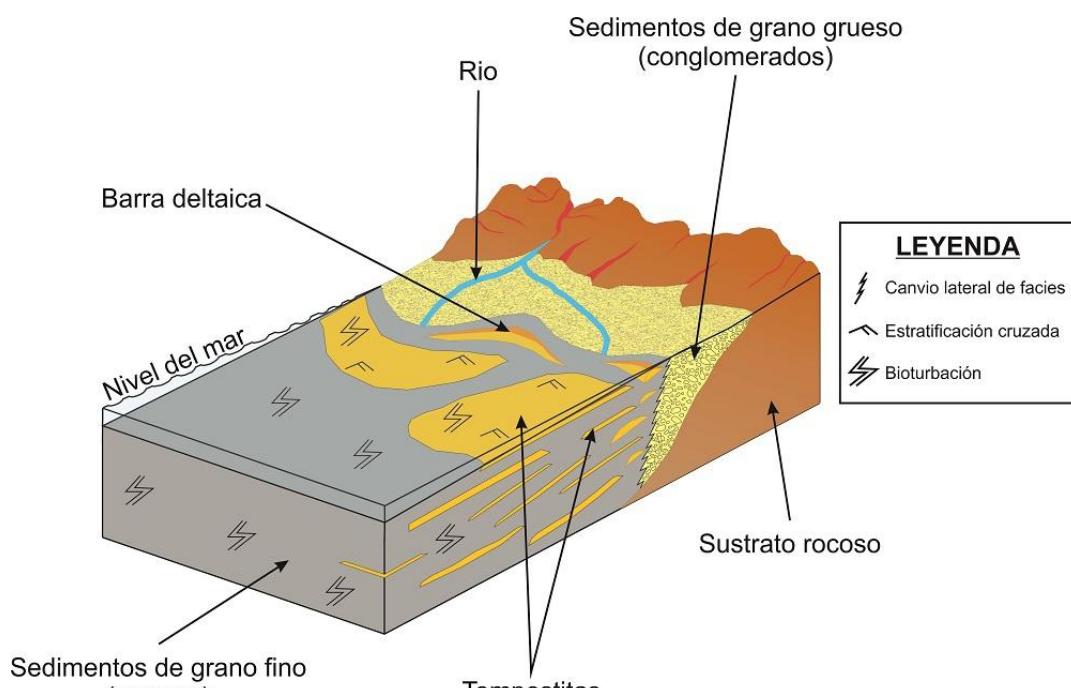
Se depositaron en un ambiente marino de poca profundidad y próximo a la línea de costa, seguramente en un contexto de frente deltaico o prodelta.



Aspecto foliado de las margas.



Representación, en planta, de las diferentes partes de un delta.



Esquema representativo de un delta y sus partes.

Para saber más

IGME. 2009. Mapa Geológico de España. Escala 1:25000. Es Cubells. *Instituto Geológico Minero de España*. 78 pp.

Recomendaciones

Se recomienda que observéis el cabalgamiento de los islotes desde el mirador de la Torre des Savinar. También podéis visitar el LIG del Racó de Sa Pedrera, donde podréis descubrir dunas fósiles de edad cuaternaria.