

LIG 17 Olistolito de Aldeacueva



El olistolito de las calizas del borde de plataforma produce un resalte importante y una pequeña cueva en su parte inferior.

Localización

- **Coordenadas geográficas:**

Lat.: 43° 11' 34,08 '' N
Long.: 3° 22' 44, 91'' W

- **Coordenadas UTM:**

X: 469.193,50 m
Y: 4.782.294,96 m



Acceso

El afloramiento más visible se encuentra junto a la iglesia del barrio de Aldeacueva (Valle de Karrantza). Desde la carretera BI-630 tomar el desvío al barrio de Concha por la BI-3622. Saliendo de Concha hacia el sur tomar el desvío hacia Aldeacueva por la BI-4672.

Breve descripción del LIG

El olistolito de Aldeacueva es el segundo olistolito en dimensiones de la Cuenca Vasco-Cantábrica. Los olistolitos representan grandes bloques del borde de plataforma caídos talud abajo debido a las inestabilidades de la zona.

El de Aldeacueva constituye un fragmento de caliza de cerca de 450 m de longitud que se depositó por deslizamiento sin rotación, ya que sus capas están orientadas de manera concordante con los materiales que lo engloban. Su origen está relacionado con la bajada del nivel del mar del Albiense medio en la Cuenca Vasco-Cantábrica.

Las inestabilidades en el talud carbonatado del margen de plataforma albiense de Ramales en la zona de Karrantza fueron provocados por la actuación de fallas que originaron sismos en la zona. Este efecto, unido a bajadas relativas del nivel del mar, trajo como consecuencia que partes cohesionadas de las calizas de talud se fragmentaran y se precipitaran talud abajo originándose flujos de derrubios. Estos flujos de alta densidad podían incorporar grandes bloques desenraizados como el de Aldeacueva.

El olistolito de Aldeacueva está incluido en una serie mayoritariamente siliciclástica de origen turbidítico formada en el surco marino profundo (> 150 m de profundidad) delimitado por la plataforma carbonatada de Ramales al norte-noroeste, y por una plataforma carbonatada somera que hoy día no aflora al sur-sureste. Este surco se originó en una zona más subsidente flanqueada por dos zonas menos subsidentes someras, respondiendo a un control estructural por fracturas de zócalo que delimitaban paleoaltos en bloques elevados y paleosurcos en bloques hundidos.

Punto óptimo de observación

In situ. Desde la zona de la iglesia.

LIGs relacionados

- **Geográficamente:** LIG 16, LIG 18, LIG 64, LIG 138, LIG 67, LIG 144, LIG 107, LIG 116, LIG 142, LIG 54, LIG 29, LIG 145.
- **Temáticamente:** LIG 16.

Valoración del LIG

Valoración		Bajo	Medio	Alto	Muy alto
Interés científico	Geomorfológico				
	Hidrogeológico				
	Tectónico/Estructural				
	Estratigráfico			●	
	Paleontológico				
	Petrológico				
	Yacimientos Minerales				
	Otros				
Interés económico (extractivo)			Pasado	Potencial	En activo
Interés cultural:					
Observaciones:					

Bibliografía específica

- López-Horgue, M. A., (2000). *El Aptiense-Albiense de Karrantza-Lanestona (Bizkaia y Cantabria)*. Unpublished Ph.D. thesis, Universidad del País Vasco/Euskal Herriko Unibertsitatea, 264 pp.
- López-Horgue, M. A., Owen, H. G., Aranburu, A., Fernández-Mendiola, P. A. and García-Mondéjar, J. (2009). *Early late Albian (Cretaceous) of the central region of the Basque-Cantabrian Basin, northern Spain: biostratigraphy based on ammonites and orbitolinids*. *Cretaceous Research*, 30, 385-400.
- López-Horgue, M. A., Aranburu, A., Fernández-Mendiola, P. A. y García-Mondéjar, J. (2000). *Existencia de una discordancia angular con laguna del Albiense medio en el Complejo Urgoniano de Ranero (Ramales-Karrantza, región vasco-cantábrica)*. *Geogaceta* 28, 89-92.