



provocaría movimientos de coladas en las laderas que causan una estructura sedimentaria observable. Esta remoción se produjo hacia el final del Pleistoceno entre 18.000 y 23.000 años antes de ahora.

EL PLACER DE LA PLAYA DE BALARÉS (43° 13' 50.82" N – 8° 55' 04.94" O)

Se trata de una explotación de wolframio en las arenas de la playa de Balarés. Después de la explotación de los placeres auríferos en los ríos de Galicia desde antes del tiempo de los romanos, esta explotación de Balarés constituye la mina secundaria más famosa. La explotación se hacía por separación por densidades de los minerales pesados (wolframita y rutilo) que habían sido concentrados en esa playa por la combinación de la acción eólica, la aluvial y la marina. El enriquecimiento excepcional de este mineral pesado dio vida a una explotación de gran valor, aunque con una duración muy breve.

Titania S.A. fue una empresa minera gallega entre los años 1930 y los años 1960. La mina fue descubierta en 1935 por Isidro Parga Pondal, y en la empresa participaron los hermanos Fernández López, impulsores de Pescanova y Zeltia. La empresa se dedicó a la explotación del titanio en Balarés, en Ponteceso. En la playa de Balarés se construyó un puerto que aún hoy se puede ver. El titanio era el mineral que oficialmente se extraía de la arena de la playa desde la posguerra. La de Balarés fue una explotación corta en el tiempo con unas reservas poco abundantes aunque muy rica y fácil de beneficiar.



Situación de las instalaciones de Titania en 1930-1960

Para más información:

<https://patrimonio.camaraminera.org/>

<https://cgeologos.es/>



Con el apoyo de:



No acceda a las labores mineras. Especial precaución en el entorno de trincheras, zanjas y pozos.

Respete las propiedades privadas, barreras, vallas y cercados.

Cumpla las indicaciones de seguridad.

RUTA de RÍA DE CORME Y LAXE: EL REINO DEL VIENTO (A Coruña)

- Caracterizada por la PRESENCIA DE GRANITOS.
- Paisajes de DUNAS FÓSILES.
- Antigua explotación de WOLFRAMIO.



Longitud:
40 km de ida y
40 km de vuelta.



Dificultad:
Media Baja



**Altitud
máxima:**
400 msnm

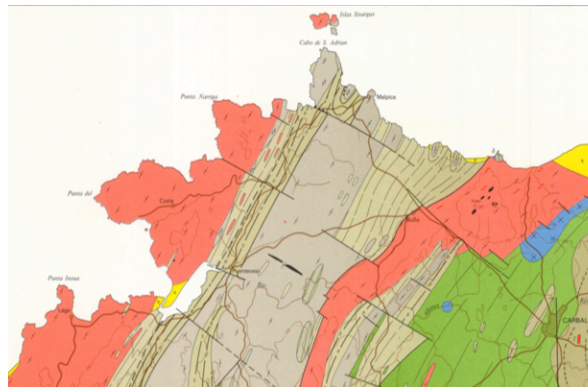


**Altitud
mínima:**
4 msnm



ICOG. ILUSTRE COLEGIO
OFICIAL DE GEÓLOGOS

INICIO de la ruta



La geología de la Ría de Corme y Laxe se caracteriza por granitos alcalinos y calcoalcalinos de edad paleozoica superior y metasedimentos de edad precámbrica final. La característica fundamental de la zona la constituye sin duda la Unidad Malpica-Tui formada por rocas de menor resistencia a la meteorización que el granito y a favor de la cual se ha desarrollado la particular morfología del fondo de la ría del Anllóns hasta Ponteceso.

LAS DUNAS DE CORME E LAXE: Duna de Ponteceso (43° 13' 50.82" N – 8° 55' 04.94" O)

Si por algo se caracteriza la Ría de Corme y Laxe es por sus dunas fósiles. Fueron construidas por el viento durante los últimos 15.000 años debido a la subida del nivel del mar posterior al final del último período glacial. Se trata de dunas del tipo *climbing dune*, también llamadas dunas trepadoras, porque la fuerza del viento las ha hecho subir, grano a grano hasta lo alto del Monte Blanco de Ponteceso, transformando la montaña con su cubierta de arena en la duna trepadora más alta de toda Europa. Aunque se trata de una duna rampante, es actualmente inactiva, pero aun así alcanza una máxima altura de 192.



En la costa de Galicia hay otras dunas más famosas sin duda. Corrubedo es la más notoria, aunque se trate de una cresta barjanoide y tampoco sea una duna viva sino moribunda.

LOS RILL O ACANALADURAS EN GRANITO (43° 15' 54.77" N – 8° 58' 29.73" O)

Es bien conocida la insolubilidad de los granitos ante el agua. Sin embargo, especialmente en localidades de la costa gallega donde el sustrato rocoso es granítico, es frecuente observar superficies rocosas con un aspecto muy peculiar. El nombre que reciben estos canales producidos por el escurrimiento del agua es de rills o acanaladuras. Y se debe o se forman por la canalización de la lluvia sobre los afloramientos rocosos. Sin embargo, no es el agua de la lluvia la que forma estos canales: después de haberse infiltrado a través de los



Superficie granítica recubierta por rills de disolución situada en la parte mas alta de Monte Blanco de Ponteceso. Durante los últimos 135.000 años la montaña estuvo recubierta por la duna trepadora mas alta de Europa (190 metros).

recubrimientos dunares que durante los últimos 135.000 años recubrieron todas las zonas costeras. El agua de la lluvia de pH ácido se alcaliniza después de haberse infiltrado a través de la duna, que por su origen marino tiene una gran cantidad de bioclastos y alcanza por ello un pH alcalino que es capaz de disolver la roca.

LOS TAFONI (CACHOLAS) Y PÍAS EN GRANITO DE COSTA DA MORTE (43° 18' 58.63" N – 8° 54' 39.58" O)

Otras formas graníticas de gran interés en la Ría de Corme y Laxe son los tafoni y las pías. Los primeros formados durante el proceso de intrusión del granito en la litosfera, que se forman en el proceso de migración y concentración de cargas. En cualquiera de los relieves graníticos de la zona es posible observar formas como estas en distinto grado de desarrollo. Suele tratarse de oquedades desarrolladas en el interior de bloques rocosos, protegidos de la lluvia y que afectan a todo el interior del bloque, pero no a su parte externa que permanece intacta dando una falsa idea de tratarse de un bloque rocoso intacto.

Por su parte las pías (vasque, gnammas) son otra de las formas presen-



tes en la zona. El desarrollo de las pías, aun siendo concavidades tiene una orientación horizontal y pueden retener el agua de la lluvia. De manera similar al desarrollo de las acanaladuras aunque en este caso es la acumulación de una masa de agua en la concavidad la que produce el agrandamiento de la cavidad (profundización) y no el movimiento del agua pendiente abajo.

DUNA FÓSIL DE CORME (43° 15' 48.52" N – 8° 57' 59.44" O)

La duna está incluida en un depósito de vertiente, no es por tanto una duna "in situ" sino que ha sido removilizada. No obstante, los análisis granulométricos del sedimento permiten asegurar que se trata de un depósito eólico. Fue datado en 83.000 años antes de ahora. Corresponde aproximadamente al máximo descenso del nivel del mar durante la última glaciación. El mayor interés de este depósito es que durante esta etapa, la línea de costa se hallaba situada a unos 30 km de su posición actual y las rías gallegas eran valles fluviales, el clima que dominaba en la costa era un tipo de periglaciario húmedo con gelivación de la roca y que durante el deshielo estacional