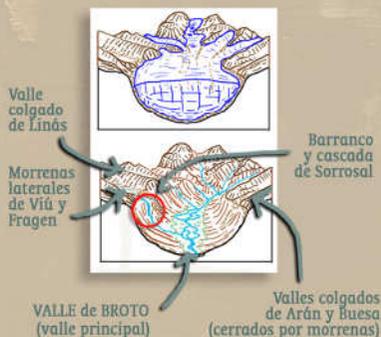


9.- EL MIRADOR DEL PUEYO

Disfrutaremos de un impresionante final a 1100 mts de altitud, con vistas al sur hacia el Valle de Broto, típico modelado glaciar.

Desde allí, y dirección norte podremos ya distinguir la entrada al Valle de Ordesa.



Valle de Ordesa

ADVERTENCIAS DE SEGURIDAD

La ferrata de Sorrosal es una vía de escalada, facilitada mediante elementos de hierro. Debido a esto es obligatorio tener los conocimientos y usar el material de seguridad adecuado para recorrerla: casco, arnés y dispositivos homologados para ferratas, así como asumir personalmente los riesgos inherentes a esta actividad: posibilidad de caídas, desprendimientos de piedras, rayos, etc.

Visitas seguras, experiencias inolvidables. Existen empresas colaboradoras del Geoparque donde poder contratar guías especializados para hacer de tu recorrido, una visita con seguridad y una experiencia única.

* Textos: J. M. Samsó
* Fotografías: J.M. Samsó, A. Cambrero y Archivo Comarcal de Sobrarbe; J. Izeta.



ORIGEN DE LA VIA FERRATA
 Las primeras exploraciones y escaladas en la pared de la cascada se inician a finales de los años 90. Fue entre la primavera y otoño de 2004 cuando con financiación del Ayto. de Broto y asesoramiento técnico de los guías de Aventuras Pirenaicas se instaló la vía.
 Elementos destacables: la acequia construida en el siglo XIX se sigue utilizando para riego en el estío, y fue un paso clave para poder instalarla. El túnel, más conocido como La Mina, fue excavado a mano.

Historia del Origen de la Cascada
 Entre los 50 y 40 m.a. Acumulación de turbiditas
 Hasta hace 20. m.a. Plegamiento y levantamiento del Pirineo
 Desde 300.000 a 30.000 años. Erosión glaciar del Valle de Broto
 Últimos 30 mil años. Erosión remontante de la Cascada



Vista de Broto y cascada de Sorrosal

La Cascada de Sorrosal

Un viaje al fondo marino profundo en pleno Pirineo a través de su vía ferrata



Broto (Huesca)

www.geoparquepireneos.com

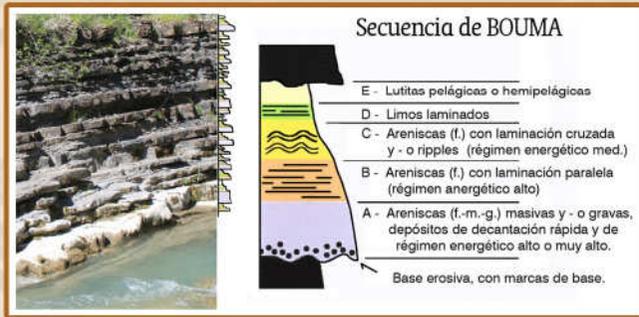


La realización de la vía ferrata de la Cascada de Sorrosal nos permite conocer diferentes e importantes aspectos geológicos.

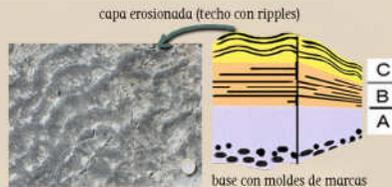
Las rocas que podemos observar en la formación de la Cascada de Sorrosal son de origen turbidítico, formadas bajo el mar. Posteriormente fueron levantadas y plegadas, de esta manera tan espectacular muy por encima del nivel del mar hace de 50 a 20 millones de años, con la Orogenia Alpina.

La Cuenca Turbidítica Surpirenaica. Su origen es el choque de las placas Africana, Ibérica y Euroasiática, que va cerrando el Mar de Thetis. Entre los 50 y los 30 millones de años, se genera un surco sedimentario que se rellena de E. a W (de la Cuenca de Tremp y Graus hacia el País Vasco).

Las turbiditas: son rocas sedimentarias originadas por las corrientes de turbidez. Cada capa tiene toda o parte de una ordenación denominada Secuencia de Bouma. Esta se produce por decantación, llegando al fondo primero la arena gruesa y progresivamente los materiales más finos hasta la arcilla.



La erosión posterior suele desgastar la arcilla y el limo fino y deja capas planas de arena, con moldes de trazas en la base y ondulaciones o "ripples" a techo.



Un mar profundo en el que quedan imprints de animales especializados, que viven sobre el fondo fangoso

La mayoría de trazas fósiles que encontraremos corresponden a alimentación, desplazamiento o reposo de animales con formas parecidas a los gusanos. Destacan los comedores de fango, que dejan tras de sí tubos rellenos de lutita o arena.



Durante el recorrido de la Vía ferrata podemos descubrir numerosos puntos con interés geológico que destacamos:

1.- LOS BLOQUES: MARCAS DE BASE EROSIVAS Y TRAZAS FÓSILES.

Las capas cercanas a la cascada tienen la base llenas de flutes, que son marcas de base de corrientes, que aquí indican el transporte E-W. En los bloques sueltos podemos observar buenos ejemplos de flutes, trazas fósiles y gruesas capas donde ver la Secuencia de Bouma.



2.- EL PLIEGUE



Es un espectacular pliegue anticlinal, sobre el que discurre la vía. La charnela es aguda o redondeada gracias a que los grupos de capas más arcillosas amortiguan la deformación facilitando el deslizamiento capa sobre capa.

3.- LA PLAZA DEL PINO.



Podemos observar un cabalgamiento difícil de ver en este tipo de rocas. También en el paisaje podemos observar superficies de capas con ripples y abundantes diaclasas (fracturas).



4.- LAS ESCALERAS Y LA VENTANA DE BROTO.

Las fajas son conjuntos de capas pequeñas, con los tramos D y E de la Secuencia de Bouma (lutita y arcilla). Los tramos con muchas capas arenosas son canales y lóbulos, y tienen fundamentalmente tramos A, B y C de la secuencia.

5.- LA VENTANA DEL SALTO Y EL PUENTE.



En este tramo atravesamos una concentración de canales laxos y lóbulos turbidíticos. La presencia de grandes capas arenosas confiere mayor resistencia a la erosión del río y el cauce se encaja.



6.- LA CASCADA BRINCONA Y LA PLAYA.



En la playa destaca el pliegue sinclinal que forma auténticos solariums. Se ven superficies con ripples muy difusos y un espectacular canal de gravas, con algunas conchas de foraminíferos dispersos.

7.- LA PLACA Y EL BALCÓN DE BROTO.



Podemos observar espectaculares superficies de capa con ripples.

8.- LAS FAJAS, ESCALÓN HILARIO Y LA FAJA GRIS.



La Faja Gris tiene canales conglomeráticos y los cantos y la matriz tienen foraminíferos entre los que destacan los Nummulites y Assilinas. Estos fósiles proceden de zonas alejadas, pues viven a menos de 100 mts de profundidad. Podremos ver también tubos rellenos de arena, restos de animales comedores de fango, moradores de los mares profundos...

