



# SUCESIÓN DEVÓNICO-CARBONÍFERA Y ROCAS ÍGNEAS DE BINIMEL-LÁ

## UN VARIADO CAOS DE BLOQUES

Menorca tiene (casi) los únicos afloramientos del Paleozoico del archipiélago balear. En este LIG, la gran variedad de sedimentos presentes, aunque desordenados en un caos de bloques, ofrecen una gran oportunidad para conocer este periodo de tiempo geológico, en el que la actual Menorca se encontraba en lo más profundo de un antiguo océano.



IMAGENES: Slumps (pliegues por deslizamiento) en Radiolaritas

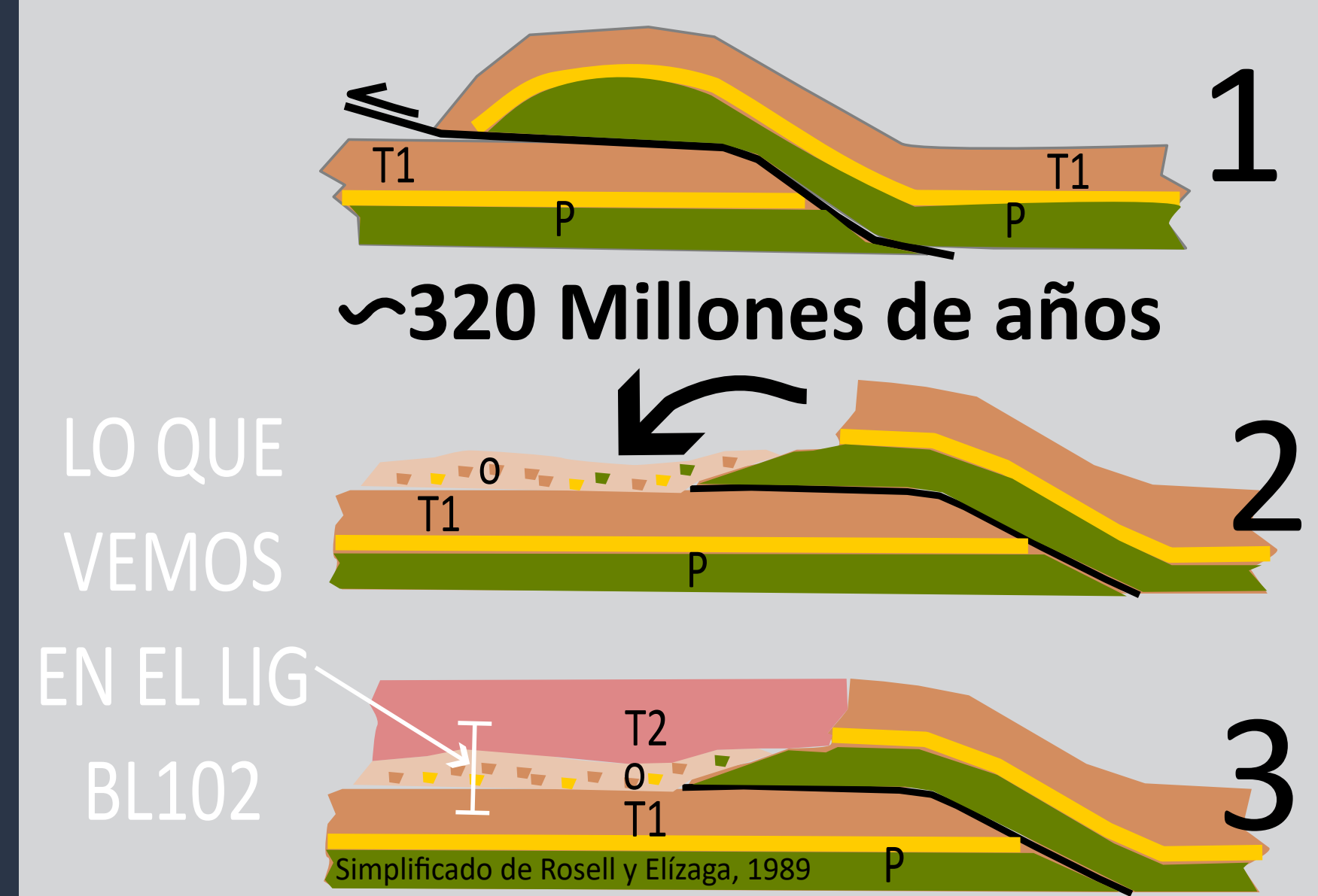
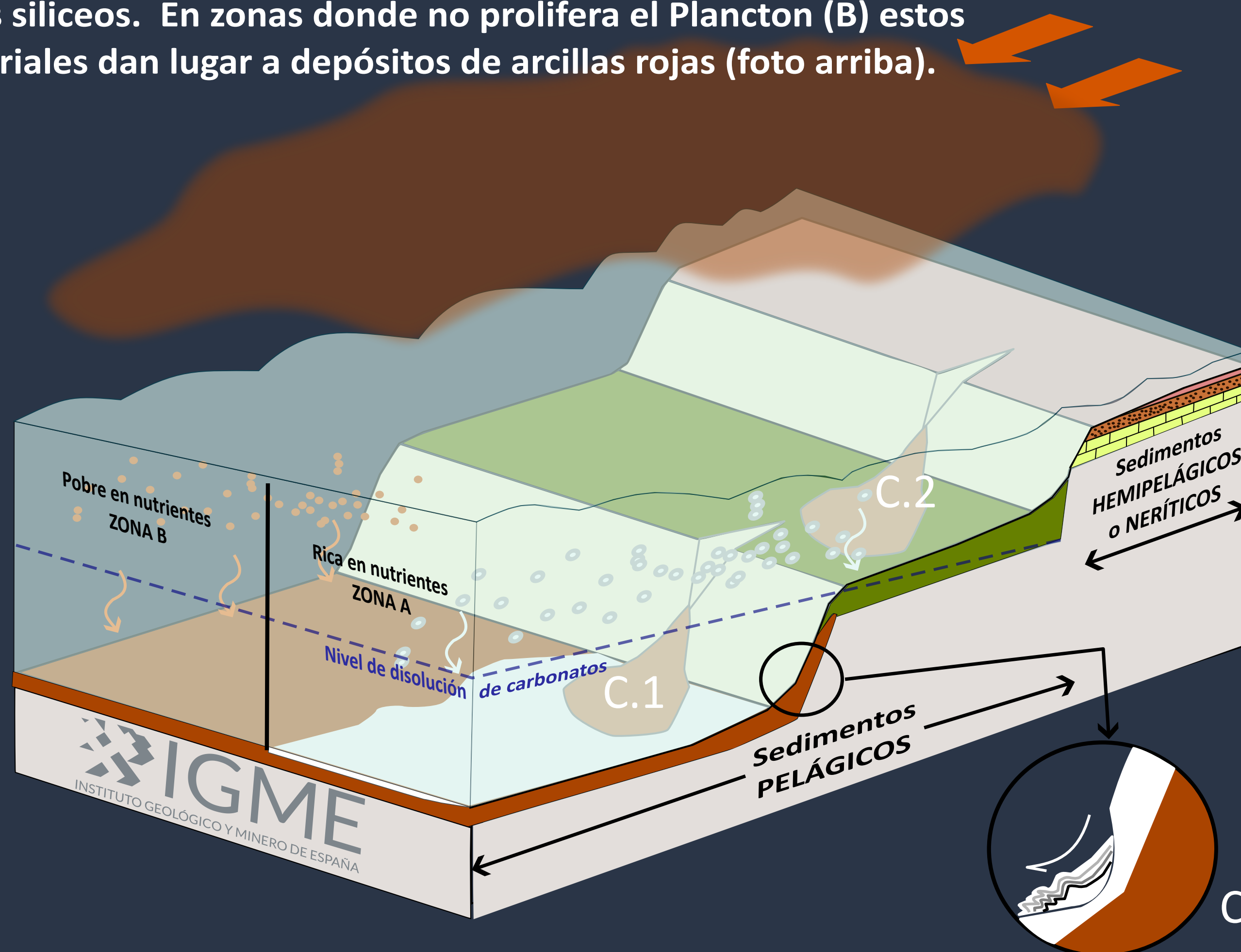


En menor medida (acumula menos de 5m cada millón de años) a las zonas oceánicas más alejadas llegan, movidas por el viento, arcillas y limos silíceos. En zonas donde no prolifera el Plancton (B) estos materiales dan lugar a depósitos de arcillas rojas (foto arriba).



IMAGENES: Rocas silíceas, arcillas rojas y amarillentas

Los sedimentos pelágicos son aquellos depositados en el fondo marino y a gran distancia de los continentes. Se distinguen de los hemipelágicos o neríticos en que, los pelágicos, tienen muy pocos componentes terrígenos (arenas, arcillas...). El sedimento pelágico más abundante (puede acumular hasta 200 metros en 1 millón de años) lo proporciona el zooplancton, muy numeroso donde las corrientes marinas ofrecen gran riqueza de nutrientes (A). Al morir estos seres unicelulares microscópicos, sus esqueletos (hechos de carbonato o sílice) caen a los fondos marinos. Si la profundidad de estos lechos marinos es mayor que el Nivel de Disolución de los Carbonatos, sólo los esqueletos silíceos (Radiolarios o Diatomeas) se acumularán, formándose, en nuestro caso, las radiolaritas (foto arriba izquierda).



Los estudios en este LIG muestran que las radiolaritas, las arcillas rojas y los deslizamientos (P) se depositaron al final del Devónico (hace unos 360 millones de años). Sobre ellos, al inicio del Carbonífero (350 M.a.), se depositaron más depósitos marinos en forma de turbiditas (T1) (recordar qué son ☑). Hace unos 330 M.a, estos sedimentos fueron afectados por grandes esfuerzos tectónicos (recordar qué sucedió ☑). Esto provocó un cabalgamiento de los materiales unos sobre otros (1). Debido a la inestabilidad creada se produjo la formación de una masa olistostrómica (o), un caos de bloques desordenados de P y T1 (2) que complica enormemente la geología del LIG (Descubre otros LIG con olistostromas ☑). Finalmente (3), otros depósitos marinos en forma de turbiditas (T2) se depositan encima.

La gran variedad de rocas de este LIG se completa con la multitud de ejemplos de deslizamientos presentes: flujos de barro depositándose sobre las arcillas rojas del fondo oceánico (C.1), avalanchas de barro y rocas con fósiles de la zona nerítica que caen sobre las zonas más profundas (C.2). O deslizamientos, que arrugan las rocas, los slumps (C.3 y foto)