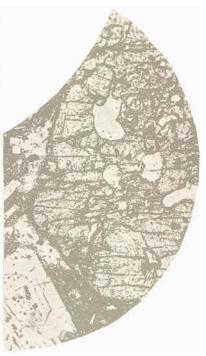


estudio previo de terrenos



autopista Madrid - La Coruña

TRAMO: LA CORUÑA - PUENTES DE GARCÍA RODRÍGUEZ



NOTAS PREVIAS A LA LECTURA DE *LOS*"ESTUDIOS PREVIOS DE TERRENO" DE LA DIRECCIÓN GENERAL DE CARRETERAS, EN FORMATO DIGITAL

La publicación que está consultando corresponde a la colección de *Estudios Previos de Terreno* (EPT) de la Dirección General de Carreteras, editados entre 1965 y 1998.

Los documentos que la integran presentan formatos diferentes pero una idea común: servir de base preliminar a los estudios y proyectos de esta Dirección General. En ese sentido y para una información más detallada se recomienda la lectura del documento "Estudios previos de terreno de la Dirección General de Carreteras" (Jesús Martín Contreras, et al, 2000)

Buena parte de los volúmenes que integran esta colección se encuentran agotados o resultan difícilmente disponibles, presentándose ahora por primera vez en soporte informático. El criterio seguido ha sido el de presentar las publicaciones tal y cómo fueron editadas, respetando su formato original, sin adiciones o enmiendas.

En consecuencia y a la vista, tanto del tiempo transcurrido como de los cambios de formato que ha sido necesario acometer, deben efectuarse las siguientes observaciones:

- La escala de los planos, cortes, croquis, etc., puede haberse alterado ligeramente respecto del original, por lo que únicamente resulta fiable cuando ésta se presenta de forma gráfica, junto a los mismos.
- La cartografía y nomenclatura corresponde obviamente a la fecha de edición de cada volumen, por lo que puede haberse visto modificada en los últimos años (nuevas infraestructuras, crecimiento de núcleos de población ...)
- El apartado relativo a sismicidad, cuando existe, se encuentra formalmente derogado por las sucesivas disposiciones sobre el particular. El resto de contenidos relativos a este aspecto pudiera, en consecuencia, haber sufrido importantes modificaciones.
- La bibliografía y cartografía geológica oficial (fundamentalmente del IGME) ha sido en numerosas ocasiones actualizada o completada desde la fecha de edición del correspondiente EPT.
- La información sobre yacimientos y canteras puede haber sufrido importantes modificaciones, derivadas del normal transcurso del tiempo en las mencionadas explotaciones. Pese a ello se ha optado por seguir manteniéndola, pues puede servir como orientación o guía.
- Por último, el documento entero debe entenderse e interpretarse a la luz del estado de la normativa, bibliografía, cartografía..., disponible en su momento. Sólo en este contexto puede resultar de utilidad y con ese fin se ofrece.

FE DE ERRATAS

240114		2105	
PAGINA	LINEA	DICE	DEBE DECIR
13	4	enolitos	xenolitos
23	24	dadno	dando
34	23	Presente	Presenta -
37	11	de	se
46	5	genaises	gneises
46	23	grantiferos	granatíferos
49	34	consituyen	constituyen
55.	14	titania	titanita
56	36	aplique	apliquen
61	10	sus	su
62	37	encuentra	encuentran
63	10	eleuviales	eluviales
74	3	AXULADOS	AZULADOS
74	18	intenso	interno
75	10	Itercaládos	Intercalados
76 .	3	mosovita .	moscovita
79	5	geotecnicos	geotécnicas
79	9	formando	formado

M.O.P. DIRECCION GENERAL DE CARRETERAS Y CAMINOS VECINALES DIVISION DE MATERIALES

ESTUDIO PREVIO DE TERRENOS

AUTOPISTA MADRID - LA CORUÑA TRAMO LA CORUÑA - PUENTES DE GARCIA RODRIGUEZ

Cuadrantes:

21 - 3 LA CORUÑA 45-1-4 BETANZOS 46-2-3 y 4 OZA DE LOS RIOS

47 - 3 VILLALBA

Fecha de ejecución: NOVIEMBRE 1.971

INDICE

		pág
IN	TRODUCCION	1
1.	ZONAS DE ESTUDIO	3
2.	GEOLOGIA Y GEOTECNIA GENERALES DEL TRAMO 2.1. Caracteres morfológicos 2.2. Caracteres litológicos 2.3. Tectónica y edad de las formaciones 2.4. Suelos 2.5. Caracteres geotécnicos	5 5 11 16 18 20
	RELIEVES GRANITICOS DE LA CORUÑA 3.1. Geomorfología 3.2. Grupos geotécnicos 3.3. Resumen de la zona	23 23 29 39
4.	ZONA ESQUISTOSA DE BETANZOS 4.1. Geomorfología 4.2. Grupos geotécnicos 4.3. Resumen de la zona	41 41 44 49
5.	ZONA GRANITICA DE IRIJOA-MONTESALGUEIRO 5.1. Geomorfología 5.2. Grupos geotécnicos 5.3. Resumen de la zona	51 51 54 63
6.	ANTICLINORIO DE GUITIRIZ 6.1. Geomorfología 6.2. Grupos geotécnicos 6.3. Resumen de la zona	65 65 67 79
7.	YACIMIENTOS 7.1. Canteras 7.2. Yacimientos granulares	83 83 84
8	BIBLIOGRAFIA CONSULTADA	87

El tramo La Coruña-Puentes de García Rodríguez comprende los <u>si</u> guientes cuadrantes a escala 1/25.000 del mapa topográfico nacional 1/50.000

1/50.000	1/25.000
21 La Coruña	Cuadrante 3
45 Betanzos	Cuadrantes 1 y 4
46 Oza de'los Rios	Cuadrantes 2, 3 y 4
47 Villalba	Cuadrante 3,

Consta el estudio de un plano litológico-geotécnico a escala 1/50.000 con su correspondiente memoria explicativa. Dicho plano ha sido obtenido a partir de los datos contenidos en fotoplanos a escala 1/25.000. También se incluyen planos a escala 1/200.000 en los que se sintetizan, para obtener una rápida visión de conjunto, los caracteres geotécnicos, edafológicos y estructurales y se representan las zonas de materiales útiles para carreteras.

El levantamiento geológico ha sido realizado mediante fotogeología y trabajos de campo. Se ha realizado un estudio micropetrográfico a fin de conseguir una exacta clasificación de los materiales rocosos aflorantes en el tramo.

La clasificación geotécnica de los materiales, tiene un carácter meramente cualitativo ya que no se han realizado ensayos de laboratorio, siendo su denominación el resultado de observaciones directas en el campo.

La memoria consta de un primer apartado en el que se expone la di visión del tramo en zonas, un segundo en el que se describen los caracteres geológicos, geotécnicos y edafológicos de conjunto y otros siguientes que son el estudio especifico y detallado de los citados ca racteres para cada zona. Por último, existen un apartado resumen de yacimientos y otro en el que se indica la bibliografía general de más interés, que ha sido consultada para la realización del presente estudio.

Este estudio previo de terrenos ha sido realizado por el Servicio de Geotecnia y Prospecciones de la Dirección General de Carreteras con la colaboración de HERRING, S.A. Ingenieros Consultores.

Ha intervenido en la realización y supervisión del mismo el personal que a continuación se relaciona.

DIRECCION GENERAL DE CARRETERAS-DIVISION DE MATERIALES

Antonio Alcaide Pérez Ma Concepción Bonet Muñoz

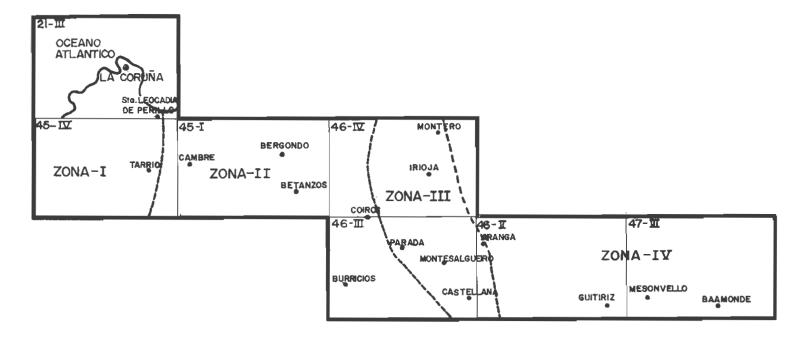
Dr. Ingeniero de Caminos Dr. en Ciencias Geológicas

HERRING, S.A. Ingenieros Consultores

Isaac Navajas Vega Domingo Ferreiro Picado José Manuel Portero García Ingeniero de Caminos Geólogo Geólogo

1. ZONAS DE ESTUDIO

Realizado el estudio del tramo y atendiendo a las características geo técnicas, geológicas y morfológicas de los materiales aflorantes, se ha considerado conveniente dividirlo, para su explicación, en zonas que presenten de manera sensiblemente uniforme los caracteres antes citados.



División del tramo en zonas

Estas zonas son las siguientes:

- 1. Relieves graniticos de La Coruña
- 2. Zona esquistosa de Betanzos
- 3. Zona granitica de Irijoa-Montesalgueiro
- 4. Anticlinorio de Guitiriz

2, GEOLOGIA Y GEOTECNIA GENERALES DEL TRAMO

2.1. CARACTERES MORFOLOGICOS

Aparte de los factores litológicos y estructurales que condicionan en parte los rasgos morfológicos de la región, se ha de considerar la existencia de superficies de arrasamiento, situadas a diferentes niveles, a causa de movimientos en la vertical de bloques individualizados por fracturas.

El modelado reciente está claramente influido por el clima. Existen dos regiones de contraste climático neto, separadas por la divisoria entre los rios Labrada-Parga y el Mandeo. A occidente de dicha línea el clima es suave y húmedo mientras que a levante de la misma, si bien se mantiene el índice de pluviosidad, las temperaturas son mucho más bajas. La zona oriental queda comprendida en el área existente entre las isolíneas de helada de 0 a 10 (Mapa de isolíneas de índice de helada, escala 1/1.000.000, Dirección General de Carreteras, junio 1965).

La alteración de las rocas alcanza mayor intensidad en climas húmedos y templados, ya que en estas condiciones la meteorización química es considerable. La deleznabilidad del material depende de su grado de alteración y cuarteamiento. Así, en la región climática indicada en primer lugar (oeste de la divisoria Mandeo-Parga) los procesos erosivos de épocas recientes se manifiestan mediante un acusado reto que morfológico y un profundo encajamiento de valles en la penillanura galaica. Lo anteriormente expuesto está favorecido por el levantamien to en la vertical, a partir de bloques compartimentados por fallas, de la citada superficie de erosión y el desarrollo de la foliación secundaria, en los grupos esquistosos que constituyen en su mayor parte el sustrato geológico fundamental de la zona. Cuando en esta región aflo ran grupos litológicos resistentes a la erosión la topografía es más accidentada, siendo claro el control estructural de los angostos valles por zonas de debilidad.

La región climática oriental caracteriza un área de relieves de erosión diferencial con claro control estructural y coincide con la zona IV"Anticlinorio de Guitiriz". Desde el punto de vista morfológico es destacable la llanura de Guitiriz, impuesta por la naturaleza y estructura ho-

rizontal de los materiales terciarios que rellenan una depresión tectó

Así, por lo que respecta a la morfología, podemos distinguir tres regiones, en las que la misma es diferente de forma neta y terminante.

- a) Relieves graniticos de La Coruña. Coincide con la zona de Estudio 1.
- b) Relieves sobre las series esquistosas de Betanzos y granificas de Irijoa. Zonas 2 y 3.
- c) Relieves estructurales y de erosión diferencial de Guitiriz. Zona IV.

2.1.1. RELIEVES GRANITICOS DE LA CORUÑA:

El relieve es accidentado, dada la competencia de los granitos 01a y 01c (Granito de dos micas y granito porfiroide de biotita) y de las aplitas 04b, frente a los procesos erosivos. En las áreas en que es tos grupos afloran, los ríos se encuentran encajados en estrechos valles, ya que es la red de fracturación la que condiciona en la mayor parte de los casos el curso de los mismos.

Las series esquistosas y los sedimentos neógenos aflorantes en el norte de la zona, son los que dan origen a los valles y depresiones más amplios. En ocasiones, la presencia de jabre (40 m y 40 n) da origen a topografías del mismo estilo morfológico que las ya citadas para los esquistos y sedimentos neógenos.

Por lo que respecta a la morfología costera, son las rocas graniticas las que constituyen el sustrato litológico de las puntas, cabos y fuertes acantilados. Los esquistos forman por el contrario costas bajas y playas amplias, en zonas retrasadas en relación con la línea media de la costa, dada su mayor deleznabilidad al encontrarse profundamente alterados.

Podemos distinguir los siguientes elementos morfológicos principales:

a) Zonas de cumbres. Yelmos graníticos. Filones de aplitas.

Los afloramientos de roca sana originan la parte alta de las alineaciones del relieve. Son posibles en estas zonas los desprendimientos, dado el diaclasado paralepipédico de los materiales, que provoca su disyunción en bolos. Estos, debido a las fuertes pendientes, son inestables.

El sustrato rocoso está formado por granitos porfiroides de biotita (01c), granito de dos micas (01a) y aplitas (04b).

b) Zonas de alteración media de granitos.

Su sustrato litológico son: granito de dos micas y granito porfiroide de biotita, ambos alterados en parte a jabres (01e y 01g).

Dan origen a suaves pendientes en las laderas, en su parte próxima al fondo de los valles. Es una topografía intermedia entre la escarpada de zonas de cumbres y la plana o suavemente ondulada de las zonas de alteración profunda de granitos, zonas de esquistos y zonas de sedimentos neógenos.

Frecuentemente se encuentran recubiertas por suelos coluviales, que están en su mayor parte fijados por la vegetación.

c) Zonas deprimidas de topografía suave o alomada.

El sustrato de este morfotipo son las áreas de alteración profunda de granitos y esquistos y las de afloramiento de sedimentos neógenos.

Constituyen generalmente los fondos de muchos valles (Río Arteijo, Valle de Suevos en Punta Langosteira, etc).



Fotografía 1: El valle de Suevos en Punta Langosteira. La zona deprimida se desarrolla sobre esquistos del grupo 05f. En segundo término gneises y aplitas del grupo 05a.

d) Valles fluviales

Controlados generalmente por fracturas. Tienen un trazado, en la mayor parte de los casos, semirectilíneo.

Destacan los de los rios Arteijo y Seijedo.

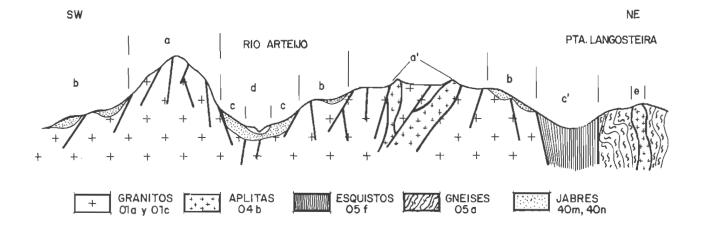


Figura 1. Relación entre los diversos morfotipos en los relieves graníticos.

- a) Cumbres graníticas.
- b) Zonas de alteración media de granitos.
- c) Zonas de alteración profunda de granitos.
- d) Valles fluviales.
- a') Cumbres aplíticas.
- c') Zonas de topografía suave y deprimida en esquistos.
- e) Crestas.

e) Crestas

Se trata de alineaciones de escasa anchura y longitud originadas por la presencia de rocas filonianas resistentes a la erosión: pórfidos y aplitas.

2.1.2. RELIEVES SOBRE LAS SERIES ESQUISTOSAS DE BETANZOS Y GRANITICAS DE IRIJOA-MONTESALGUEIRO

Podemos generalizar la morfología de esta región como la de una su perficie de arrasamiento levantada en bloques y profundamente hendida por los cursos fluviales. Sin embargo se distinguen dos dominios \underline{d} ferentes.

- a) Relieves sobre la serie esquistosa
- b) Relieves sobre la serie granitica

El primero de ellos abarca la mitad oriental de los cuadrantes 45-4 y 45-1 y el tercio occidental de los 46-4 y 46-3 y coincide con la zona de estudio 2.

El segundo dominio morfológico coincide con la zona de estudio 3.

a) Relieves sobre la serie esquistosa.

Se trata de una gran penillanura (Penillanura gallega) profundamente excavada por los cursos fluviales, que aprovechan para el trazado de su curso las directrices estructurales (esquistosidad norte-sur y fallas y fracturas este-oeste, norte-sur, noroeste-sureste).

Los filones capa de anfibolitas 02a, dan resaltes morfológicos.

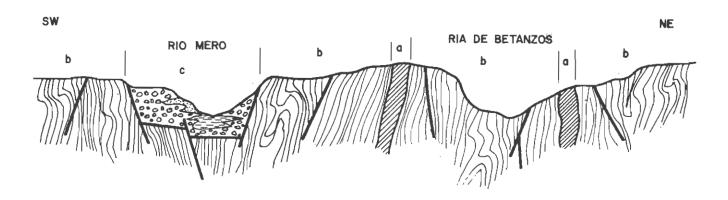


Figura 2. Esquema morfológico de los relieves sobre esquistos.

- a) Anfibolitas 02a
- b) Esquistos 05f
- c) Sedimentos neógenos 32b

b) Relieves sobre la serie granitica

Las alineaciones montañosas están claramente definidas por los sistemas de fracturación. Este dominio se encuentra también peneplanizado, pero la cota media de la superficie de arrasamiento es bastante superior (en 100-150 m) a la establecida sobre los esquistos y se encuentra próxima a los 500 metros.

El contacto entre ambos materiales se realiza por fractura que da origen, dada la diferente competencia frente a la erosión de esquistos y granitos, a un escarpe morfológico acusado. Una rampa de génesis por fractura es la existente en la Cuesta de la Sal.

Los grupos litológicos más deleznables dan origen a zonas de topogra fía más suave. Estos son, las anfibolitas (02a), dado el gran desarrollo de la esquistosidad que en la mayor parte de los casos presenta, y los granitos gracisicos de anatexia (05d).

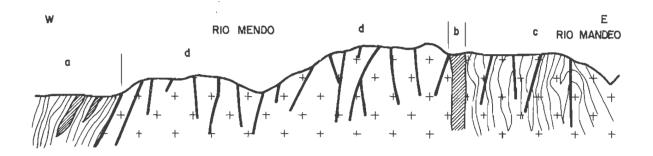


Figura 3. Esquema morfológico de los relieves sobre la serie granítica (20 na 3).

- a) Esquistos y anfibolitas 05c
- b) Anfibolitas y serpentinitas 02b
- c) Granitos gneísicos de anatexia 05d
- d) Granitos de 2 micas 01a

2.1.3. RELIEVES ESTRUCTURALES Y DE EROSION DIFERENCIAL DE GUITIRIZ

Coincide a grandes rasgos con la región climática oriental definida en el apartado 2.1. El clima más frío impide una alteración tan profunda del material como la que existe en las zonas occidentales del tramo en estudio. Esto, a su vez está favorecido por la mayor soldadura de la foliación secundaria y la naturaleza más resistente a la erosión, de gran parte de los grupos litológicos aflorantes (cuarcitas, pizarras areniscosas, etc).

La dirección general de la estructura es norte-sur, por lo que existen valles, como los de los ríos Ladra y Requeijo, en dicha dirección, que ya pertenecen a la cuenca del Miño, Ambos cursos son tributarios del Parga. Este último, corta perpendicularmente las estructuras paleozóicas y discurre en gran parte de su recorrido so bre materiales neógenos deleznables y de deficientes características geotécnicas.

La diferente competencia de los grupos aflorantes (cuarcitas con respecto a pizarras, etc) frente a los procesos erosivos, da origen, teniendo en cuenta la orientación submeridiana de las estructuras, a ali neaciones de relieves de tendencias norte-sur.

El relleno neógeno de la depresión de Guitiriz debió realizarse a par tir de un basculamiento general del bloque del Cordal de Montouto,com binado con la creación de una pequeña fosa tectónica, que fue rellena

da por los acarreos provenientes de la erosión del citado bloque(fig.4).

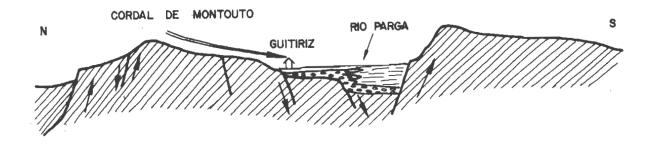


Figura 4. La depresión tectónica de Guitiriz.

2.2. CARACTERES LITOLOGICOS

Los grupos litológicos que constituyen el armazón geológico del tramo, pueden agruparse en las siguientes series que se intentan des cribir de más modernas a antiguas.

- a) Sedimentos neógenos 32a, 32b, (2.2.1)
- b) Rocas filonianas 04a-04e (2.2.2)
- c) Rocas plutónicas hercinicas 01a-01g y 05d (2.2.3)
- d) Serie metamórfica esquistosa, gneisica y anfibolitica de edad incierta: 05a, 05c, 05f, 05g (2.2.4)
- e) Serie sedimentaria Ordovićica 12b y 12a (2.2.5)
- f) Serie sedimentaria de bajo metamorfismo (2.2.6)
 - f1) Ordovícica 12a
 - f2) Cámbrica 11a y 11b
- g) Serie sedimentaria con alto metamorfismo Precámbrico superior 10a (2.2.7)
- h) Rocas plutónicas básicas del Complejo del Lopolito 02a, 02b (2.2.8).

2.2.1. SEDIMENTOS NEOGENOS (32a, 32b)

Afloran en las proximidades de los cauces de los ríos Mero y Barcés y en la depresión de Guitiriz.

Rellenan depresiones de origen tectónico y dan origen en Guitiriz, a zonas de topografía muy plana.

Están constituidas en Guitiriz por arcillas abigarradas muy plásticas con lechos de gravas y arenas cuarciticas.

En la cuenca del río Mero son importantes los depósitos de gravas, siempre con matriz arenosa y arcillosa que constituyen excelentes ya cimientos granulares.

2.2.2. ROCAS FILONIANAS (04a, 04e)

En la región de La Coruña (Zona 1) existen filones de pórfidos(04d) de gran dureza, que constituyen un excelente material para carreteras, aunque su explotación es difícil por encontrarse en una zona en vías de urbanización. También destacan los filones de aplitas (04b) que en ocasiones alcanzan espesores considerables. Son también un buen material canterable.

En el resto de las zonas son frecuentes los diques de cuarzo (04a) y pegmatita (04e) cuyas direcciones generales son casi siempre este-oeste. En gran parte de los casos, los filones de pegmatita están muy alterados y dan lugar a explotaciones de caolín a cielo abierto.

Al noreste de Guitiriz se encuentra un potente filón de diabasa (04c) de dirección estenoreste-oestesuroeste. Se caracteriza por su disyunción bolar y su gran dureza; es utilizado como roca ornamental.

2.2.3. ROCAS PLUTONICAS HERCINICAS (01a-01g, y 05d)

a) Granitos y dioritas trondhjemiticas (01d)

Son rocas de grano grueso, de naturaleza petrográfica variable, des de granitos, a dioritas con piroxenos y anfiboles, que se distribuyen irregularmente en el interior de los plutones y pasan insensiblemente de unas a otras.

Su emplazamiento se realizó a partir de grandes dislocaciones de la corteza.

En la zona estudiada, afloran con escasa extensión en el borde sur del cuadrante 46-2, en la carretera comarcal 551 (de la N-VI a Santiago). La masa fundamental del plutón se sitúa fuera del área in vestigada.

b) Granodioritas (01e; 01g)

Son rocas de grano medio a fino, con fenocristales de feldespato. La mica dominante es la biotita. Se caracterizan por tener una alteración algo más arcillosa que la de los granitos de dos micas.

Afloran al sureste de Montesalgueiro, en relación con rocas básicas de tipo gabro (02b) y en Guitiriz.

Se han diferenciado en la cartografía las áreas en que se encuentran parcialmente alterados a jabres (01g).

c) Granitos porfiroides de biotita (01c, 01f)

Se trata de un granito de grano grueso con fenocristales de feldespa

tos blancos o rosados y cuyo único mineral micáceo es la biotita.

Es un granito discordante que corta las estructuras. El contacto con las rocas encajantes se realiza mediante una amplia banda, en la que se observan numerosos enolitos de la roca de caja, incluidos en la masa de estos granitos.

Dan origen a jabres de grano grueso (40 n). En el tramo en estudio, afloran exclusivamente en la región de La Coruña (Zona 1), donde se encuentran explotados en numerosas canteras.



Fotografía 2. Morfología del granito porfiroide de Biotita Carretera La Coruña-Arteijo.

La morfología impuesta por este material, es abrupta cuando no se encuentra alterado y suave en las zonas en las que toman importancia los jabres. Las áreas de alteración parcial a jabres han sido designadas en la cartografía como 01f.

d) Granitos de dos micas (01a, 01e)

En la región de Irijoa-Montesalgueiro este granito es de grano medio a grueso. Tiene corridas de rocas básicas intercaladas.

En La Coruña (Zona 1) es porfiroide y en la región de Guitiriz se encuentra fuertemente orientado.

Da origen en general a jabres de grano medio (40 m). Su morfología es variable según el grado de alteración y depende en ocasiones (Coirós de Arriba) de las superficies erosivas que lo afectan (2.1.1).

e) Granitos gneisicos de anatexia (esquistos fuertemente granitizados) (05d).

Se caracterizan por presentar composición granitica y foliación gneïsica bien desarrollada. En ocasiones su aspecto es idéntico al de los granitos de dos micas, mientras que en otras parece un auténtico gneis.

El producto de alteración es muy arcilloso y algo plástico, debido al proceso de caolinización de los feldespatos.

Constituye zonas planas o suavemente onduladas (superficie de arras<u>a</u> miento) en las que se encajan profundamente los cursos fluviales (río Mandeo).

2.2.4. SERIE METAMORFICA ESQUISTOSA, GNEISICA Y ANFIBOLITICA

a) Esquistos de Betanzos (05f, 05g)

Son esquistos de grano fino, gneises esquistosos biotiticos y biotiticos y compactos. Están generalmente alterados y dan origen a suelos limosos y limo-arcillosos, de tonos pardo rojizos. La esquistosidad es patente y suele tener rumbo norte-sur.

Se desarrolla sobre ellos una amplia superficie de arrasamiento profundamente hendida por los cursos fluviales.

Se han diferenciado las zonas de alteración muy profunda (05g), en las que es imposible observar con claridad la textura y estructura de la roca.

b) Esquistos y anfibolitas de Betanzos-Coirós (05c)

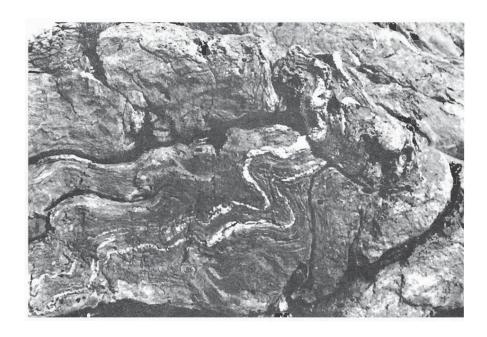
Ha sido diferenciada la zona de esquistos de Betanzos en que la profusión de intrusiones de anfibolitas hace imposible su delimitación cartográfica individualizada. Las rocas esquistosas tienen idénticas características a las anteriormente descritas (2.2.4a), así como la morfología desarrollada sobre este grupo, si bien el grado de alteración es mucho mayor.

c) Gneises con intercalaciones de aplitas de Punta Langosteira (05a)

Son gneises de tonos oscuros compactos, recristalizados e intensamente replegados, que se encuentran atravesados por numerosos filones de aplitas.

2.2.5. SERIE SEDIMENTARIA ORDOVICICA (12b, 12c)

Se trata de un conjunto de sedimentos pizarrosos, de tonos negruzcos y azulados, en los que se intercalan cuarcitas (12c). El rumbo de la pizarrosidad es norte-sur y su buzamiento próximo a la vertical. El conjunto tiene disyunción en lajas. Aflora en el flanco oriental del anticlinorio de Guitiriz (Baamonde) y en un pequeño retazo en la parte norte del flanco oeste del mismo (Montero).



Fotografía 3. Replegamientos de los gneises de Punta-Langosteira.

Estratigráficamente inferiores son las pizarras areniscosas y cuarcitas de grano fino, de tonos ocres claros, intensamente diaclasadas, cuarteadas y con disyunción en lajas muy acusada (12b), que afloran en el borde oriental del cuadrante 46-4.

2.2.6. SERIE SEDIMENTARIA DE BAJO METAMORFISMO (12a, 11a, 11b)

Caracterizada por el metamorfismo incipiente existente en todos los grupos litológicos que la constituyen.

- a) Esquistos azulados, gris-negros, con intercalaciones filonianas y de cuarcitas (12a). Son esquistos satinados de grano muy fino con abundantes segregaciones cuarzosas. Afloran exclusivamente en el dominio de la Zona IV (Anticlinorio de Guitiriz). Son de edad Ordovicico-inferior. Dan origen a elevaciones importantes.
- b) Esquistos pelíticos con intercalaciones de rocas básicas y pegm<u>a</u> titas (11b) (Georgiense). Se caracterizan por su alteración, de leznabilidad y disyunción en lajas. Afloran exclusivamente en el vértice norte oeste del tramo, en la margen izquierda del río Ladra. Están alterados a suelos arcillosos arenosos.
- c) Cuarcitas y areniscas (11b) (Georgiense) en alternancia irregular. Se presentan en bancos generalmente de potencia inferior a 1 metro. Dan origen a suelos arenosos. Afloran en el borde oriental del tramo.

2.2.7. SERIE SEDIMENTARIA DE ALTO METAMORFISMO

Las rocas constitutivas de esta serie vienen siendo denominadas tradicionalmente, en la literatura geológica, como "Formación Ollo de Sa po". Es un grupo de amplia variación petrográfica. Puede ser de gra no fino, en el que los "ollos" ("fenocristales") rara vez sobrepasan el 1/2 centímetro, y de grano grueso con "nódulos" de feldespato de va rios centímetros de diámetro. Son también típicos los granos de cuar zo de color azulado. El grupo presenta un amplio desarrollo de la es quistosidad.

Según Parga Pondal, Matte y Capdevila (1964), petrográficamente de ben considerarse como conglomerados arcósico-esquistosos. Capdevila (1969) y Matte (1968) los consideran como metagrauwacas feldespáticas, denominación que se ha conservado en el presente estudio. Ambos autores datan la formación como Precámbrica reciente.

2.2.8. ROCAS PLUTONICAS BASICAS DEL COMPLEJO DE LOPOLITO (02a, 02b)

Forman parte del grupo del lopolito, ya que "los afloramientos de es tas rocas constituyen un mismo pero ancho horizonte estratigráfico, cu yo afloramiento en toda la región gallega constituye un semicirculo, con constante buzamiento hacia el interior. Sería pués un gigantesco lopolito de 100 kilómetros de diámetro mayor y 60 de mínimo" (P.Pon dal 1966).

Se trata de rocas básicas del tipo de las anfibolitas y serpentinitas en una banda de 100-200 metros de anchura, que va desde el norte de Irijoa hasta más al sur de la localidad de la Castellana (02a).

Separan el granito de dos micas (01a) de los granitos gneïsicos(05d).

Al suroeste de Montesalgueiro afloran gabros de grano medio a fino con disyunción bolar, que dan origen a suelos arenoso-arcillosos.

Ambos grupos litológicos están considerados como de edad precámbrica antigua.

2.3. TECTONICA Y EDAD DE LAS FORMACIONES

Los sedimentos arcillosos de Guitiriz deben considerarse como finiter ciarios (Neógenos) por correlación con los depósitos semejantes existentes en otros puntos de la región gallega. Los depósitos del río Mero son considerados como terciarios. Dado que sólo los niveles más profundos de sedimentos de facies semejante a los que nos ocupan, en la cuenca de Puentes de García Rodríguez, son Oligocenos, preferimos considerar las gravas, arenas y arcillas de las inmediaciones de las márgenes de dicho río como de edad neógena.

El cortejo filoniano es de indudable edad hercinica y se ha generado durante las fases pneumatolítica e hidrotermal de los plutonismos acae cidos durante las fases de dicha orogenia hercinica.

Las series graniticas son también hercinicas, así como los granitos gneísicos 05d.

El conjunto que más dudas ofrece con respecto a su datación es el esquistoso-gneisico anfibolítico. Actualmente se considera que su edad puede oscilar entre el Precámbrico reciente y el Paleozóico inferior.

Los grupos 12c (pizarras pelíticas y cuarcitas) 12b (pizarras arenis cosas y cuarcitas) y 12a (esquistos azulados), son de indudable edad ordovícica (Inferior para 12a y 12b y media para el 12c).

Los grupos 11a, esquistos pelíticos, y 11b, cuarcitas y areniscas, se han atribuido al Georgiense, y las metagrauwacas 10a (Ollo de Sapo), al Precámbrico reciente.

Las rocas básicas 02a y 02b, pertenecen al Precámbrico antiguo.

Por lo que respecta a la tectónica podemos distinguir dos dominios fundamentales:

- a) Anticlinorio de Guitiriz (Zona 4)
- b) Dominio esquistoso y granitico(Zonas 1, 2 y 3)

En el anticlinorio de Guitiriz, predominan las foliaciones secundarias de dirección norte-sur y buzamiento vertical o subvertical, las fracturas y fallas tienen orientación submeridiana general aunque también existen otras de dirección este-oeste.

La característica tectónica más interesante de este dominio es la discordancia existente entre el Ordovícico y el Cámbrico, motivada por movimientos epirogénicos acaecidos antes del Arenig. Así el Ordovícico esquistoso 12a llega a reposar directamente, a través de una serie esquisto-conglomerática, sobre la formación porfiroide precámbrica 10a (Ollo de Sapo).

En el dominio esquistoso y granitico y para las series con foliación secundaria patente, predominan rumbos norte-sur que presentan buza mientos lineales hacia el norte. La red de fracturación se construye a partir de accidentes de dirección fundamental norte-sur, este-oes te y noroeste-sureste, que condicionan los cursos fluviales.

Caracteriza el dominio el elevado grado de metamorfismo.

Son interesantes desde el punto de vista tectónico los replegamientos de la serie gneïsica 05a de Punta Langosteira, ya que de su estudio se deducen las diversas fases de plegamiento del ciclo hercinico.

Por lo que respecta a la tectónica regional pueden distinguirse dos series de ciclos orogénicos:

- a) Deformaciones antehercínicas (Precámbricas según Matte y Capdevila)
- b) Plegamientos hercínicos.

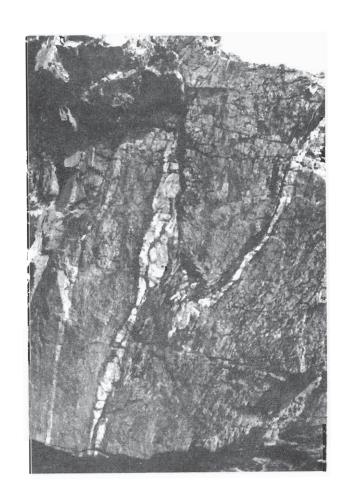
Estos procesos tectónicos deformaron las estructuras primitivas. Los empujes sufridos fracturaron y milonitizaron el conjunto, originando una red de fallas y fracturas de gran importancia.

2.4. SUELOS

Dadas las carac terísticas climáticas de la región, las forma ciones superficiales alcanzan gran desarrollo.

Podemos considerar dos familias de suelos:

- a) De intenso acarreo
- Poco influidos por el factor litológico circundante. Terrazas (40a); marinos (40f) y eólicos (40g)



Fotografía 4. Replegamientos en el grupo 05a. Punta Langosteira.

- Influidos por la litología próxima, en las zonas de afloramientos extensos de un mismo grupo litológico: Aluviales (40b-40d); coluviales (40h) y marismales (40c).
- b) De escaso acarreo o sin acarreo
- Influidos altamente por la litología de la roca próxima. Eluviales (40k-40g, excepto 40o); gran parte de los coluviales desarrollados sobre esquistos (40i-40k) y pantanosos (40o).

2.4.1. TERRAZAS (40a)

De matriz limosa o arcillosa. Presencia general de arenas. Los clas-

tos son cuarzosos o de rocas plutónicas.

2.4.2. ALUVIALES (40b a 40d)

Areno-limosos y areno-limosos con cantos (40c) en las zonas graniticas y esquistosas próximas a relieves graniticos, y areno-arcillosos (40c) y arcillo-arenosos (40d) en zonas de esquistos.

2.4.3. COLUVIALES (40h a 40k)

Con acarreo apreciable sobre granitos y naturaleza limo arenosa y limo arenosa con cantos (40h); de escaso acarreo y naturaleza limosa (40i) sobre esquistos de Betanzos, arcillo-arenosos en ocasiones limosos (40l y 40k) sobre esquistos de Betanzos, esquistos ordovícicos, pizarras ordovícicas y anatexitas. En los tres últimos, la naturaleza arenosa predomina en la mayor parte de los casos sobre la arcilla. Son areno-limosos con arcillas plásticas (40j) sobre los esquistos azulados ordovícicos (12a).

2.4.4. MARINOS Y EOLICOS (40f, 40g)

Son ambos de naturaleza arenosa. Los suelos eólicos (40g) están heredados de los marinos (40f) ya que constituyen las dunas de tras playa.

2.4.5. MARISMALES (40e)

De naturaleza limo-arenosa, localmente contienen arcillas plásticas. Se sitúan en las zonas de rías. Tienen caracteres geotécnicos deficientes.

2.4.6. PANTANOSOS (40o)

Arcilloso con abundante materia orgánica. Destacan los de Guitiriz y Baamonde. Geotécnicamente considerados son inaceptables.

2.4.7. ELUVIALES (40 m a 40s excepto 40o)

Son jabres de naturaleza arenosa y limosa (40m y 40n) y areno-limo sa con materia orgánica (40p) los desarrollados sobre rocas graníticas. Su naturaleza es limosa con arenas y arcillas sobre esquistos de Ordenes (40q) y areno-arcillosa con limos sobre granitos de ana texia, ollo de sapo y series ordovícicas (40r). Localmente aparecen sobre los granitos gneísicos de anatexía suelos limo-arenosos con arcillas caolínicas algo plásticas (40s).

La alteración in situ de las rocas, está altamente favorecida por el grado de tectonización de las mismas y por las características climáticas de la región. La caolinización del feldespato y la alteración de las micas trae consigo la arenización in situ del granito dando origen a jabres (40m, 40n) que conservan la estructura de la roca madre (fig. 5).

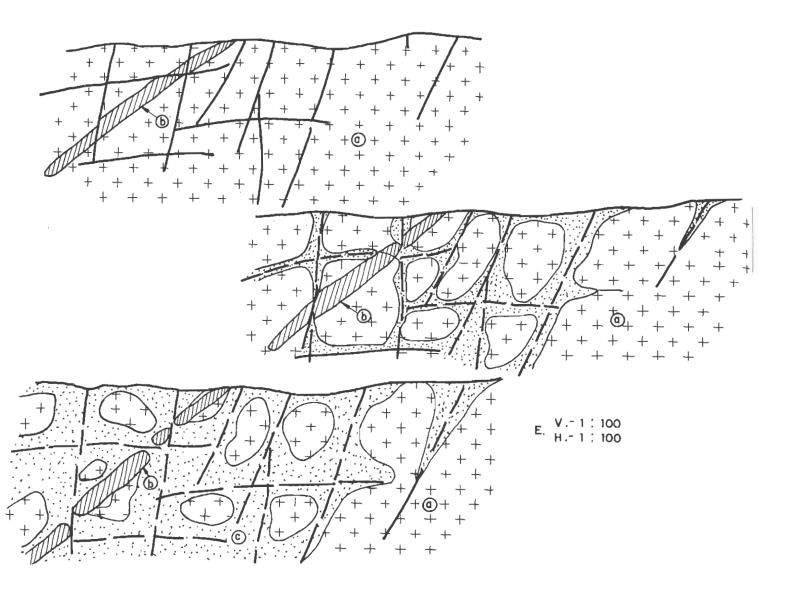


Figura 5. Proceso de alteración a jabres de las rocas graníticas.

- a) Granitos (01a, 01c)
- b) Filón de cuarzo
- c) Jabres (40m, 40n)

2.5. CARACTERES GEOTECNICOS GENERALES

Por lo que respecta a los grupos litológicos aflorantes, en el tramo, sólo requieren un estudio detallado, para determinar su comportamien to exacto, los sedimentos de arcillas plásticas con gravas y arenas de Guitiriz (32a), en caso de que afecten al trazado de nuevas vías. En los escasos cortes del terreno, se ha observado la existencia de restos orgánicos lignitificados, lo que hace suponer la probable presencia, en otros puntos de la cuenca, de niveles de sustancias carbono-

sas plásticas.

La presencia de lignitos acentúa las deficientes características geotéc nicas del grupo, ya que son altamente compresibles y dan origen a asentamientos considerables aún frente a pequeñas cargas.

Es difícil evitar este grupo para cualquier trazado, pues su afloramiento se realiza en una amplia zona de llanura y a retazos entre grupos esquistosos, ordovícicos y precámbricos (10a, 12a, 12b). Al realizar obras de fábrica o construir carreteras en las zonas de afloramiento de arcillas, sería preciso efectuar un saneamiento adecuado del terreno.

En ocasiones, aflora una capa de gravas que puede alcanzar hasta 4-5 metros de espesor, bajo la cual es previsible la existencia de ar cillas plásticas y lignitos. Cuando esto ocurra, se recomienda un es tudio detallado a fin de prever los posibles asientos para su corrección adecuada.

La permeabilidad del grupo es además muy deficiente. En la cuenca del río Mero se presentan los mismos problemas, disminuidos por la aparición de niveles muy potentes de gravas bien graduadas. Estos niveles detriticos tienen una matriz arcillosa plástica y niveles de arcillas también plásticas. Se recomienda el estudio geotécnico detallado de estas formaciones.

De los restantes grupos, pueden plantear problemas geotécnicos de solución poco compleja, aquellos con patente desarrollo de la foliación secundaria (pizarrosidad, esquistosidad) siempre y cuando se les vayan a aplicar cargas paralelamente a la misma (05c, 05f, 12c) 12a, 11b, 10a).

El grupo de esquistos azulados satinados 12a, da origen a deslizamientos a favor de los planos de esquistosidad, ya que estas superficies se encuentran lubricadas por minerales arcillosos y micáceos de grano muy fino.

Las rocas graniticas dan origen a suelos de alteración tipo jabre, que reúne caracteres geotécnicos adecuados y pueden ser utilizados como préstamos (40m, 40n).

Los granitos gneïsicos de anatexia en numerosos puntos se alteran transformando sus feldespatos en caolín, esto ocurre con mayor intensidad en las zonas en que existen filones de pegmatita (04e). Los suelos así obtenidos son sólo relativamente plásticos, ya que se encuentran tramados por una red de cristales de cuarzo.

Las series esquistosas, originan suelos arcillosos, arcillo-limoso, arcillo-arenosos y limosos, cuyos caracteres geotécnicos son localmente deficientes.

Atendiendo a las formaciones superficiales, deben ser evitados para cualquier trazado de vías, los suelos marismales (40e) y pantanosos (40o) dada su baja capacidad portante debida a su alto contenido en agua.

Plantean problemas de estabilidad los coluviales de matriz areno-limo sa con bolos (40h) situados al sur de Montesalgueiro. El proyecto de desmontes de este tipo de terrenos, merece especial atención.

Pueden dar origen a problemas de drenaje superficial los aluviales arcillosos (40d) y los eluviales de la misma naturaleza (40r).

Reúnen buenas características como materiales canterables:

- a) Filones de pórfido (04d), aunque son de difícil explotación por en contrarse en áreas en proceso de urbanización (cuadrante 21-3).
- b) Filones de aplitas (21-3) 04b.
- c) Las rocas graniticas 01a, 01b, 01c.
- d) Rocas básicas 02a, 02b.
- e) Algunos tipos de esquistos 05f.
- f) Cuarcitas cámbricas 11a.

Como yacimientos granulares se explotan actualmente las gravas terciarias 32b del río Maruzo.

Para préstamos pueden ser utilizados los jabres de alteración del granito porfiroide de biotita $(40n)_c$

3. RELIEVES GRANITICOS DE LA CORUÑA

3.1. GEOMORFOLOGIA

Se caracteriza por la existencia de relieves abruptos de orientación caótica, por lo que respecta a sus alineaciones, ya que en la mayor parte de los casos están controlados por fracturas.

Las zonas de cumbres, cimas de cerros y lomas, están constituidas por afloramientos de rocas sanas de los grupos 01a (granito de dos micas) 01c (granito porfiroide de biotita) y 04b (filones de aplita).

Las laderas, ya en su parte próxima al fondo de los valles, y algunas de las suaves depresiones situadas en zonas altas, tienen como sustrato litológico los grupos granificos parcialmente alterados a jabres (01f, 01e).

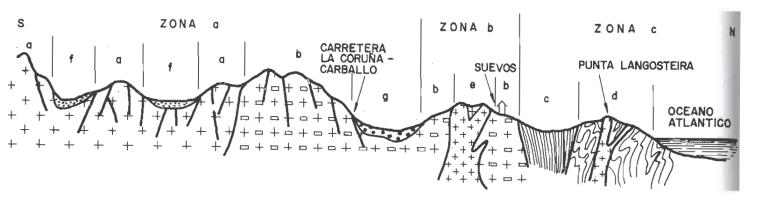
Las zonas bajas y deprimidas, de topografía suave y tendencias planas, se desarrollan sobre esquistos alterados (05f), jabres (40m, 40n).

Podemos distinguir de sur a norte tres zonas de diferente relieve (fig. 6).

a) Masa meridional de afloramientos graniticos

Es la zona en la que se alcanzan los mayores desniveles topográficos. Está limitada al norte por la carretera de La Coruña a Carballo.

El relieve está netamente controlado por la red de fracturación, a la cual se adaptan los cursos de los ríos, dadno origen a angostos valles (ríos Alteijo y Seigido).



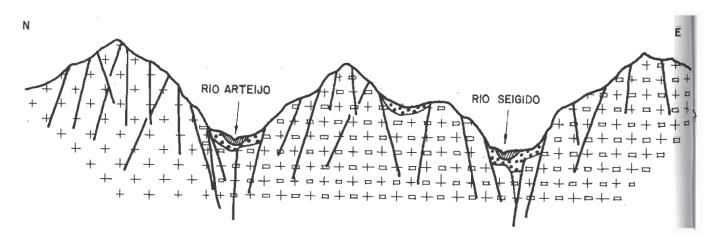
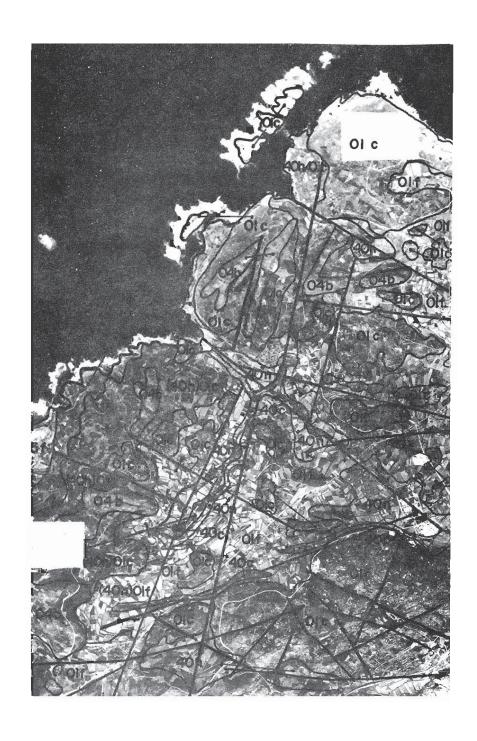


Figura 6. Esquemas geomorfológicos de la zona 1 a) Granito de dos micas (01a)

- b) Granito porfiroide (01c)
- c) Esquistos (05f)
- d) Gneises (05a)
- e) Aplitas (04b) f) Jabres (40m) g) Jabres (40n)



Fotograma interpretado de la zona 1 (Punta Langosteira).



Fotografía 5. El valle del río Arteijo. Sigue la dirección noroeste-sureste de la fractura en la que se encaja.

Así las alineaciones montañosas limitadas entre dos fallas siguen direcciones muy variables.

b) Relieves de Arteijo-La Coruña

Esta zona está separada de la descrita anteriormente por un área de intensa alteración de los granitos, que da origen a una zona suavemente deprimida (por la que va el trazado de la carretera La Coruña-Carballo) y se encuentra en la mitad oriental del cuadrante 21-3.

Las alineaciones del relieve son también caóticas, excepto en las zonas de cumbres, en las que siguen la dirección estenoreste-oestesur oeste de los filones de aplitas que son el sustrato litológico de las mismas.

c) Zona deprimida sobre esquistos

Los esquistos 05f se encuentran intensamente alterados y dan origen a zonas de topografía suave y baja cota. Al norte de las mismas se sitúa el espolón gneísico de Punta Langosteira.

Las direcciones de fracturación son noroeste-sureste y noreste-sur oeste. Las foliaciones de los grupos greísicos y esquistosos se encuentran intensamente replegadas y siguen direcciones suroeste-nor

este.

Por lo que respecta a las relaciones espaciales entre las diferentes litologías de la zona, se ha de señalar que el granito porfiroi de de biotita es claramente intrusivo. Su contacto con las rocas circundantes se realiza en una amplia banda en la que existen, incluidos en el granito, numerosos xenolitos de la roca de caja.

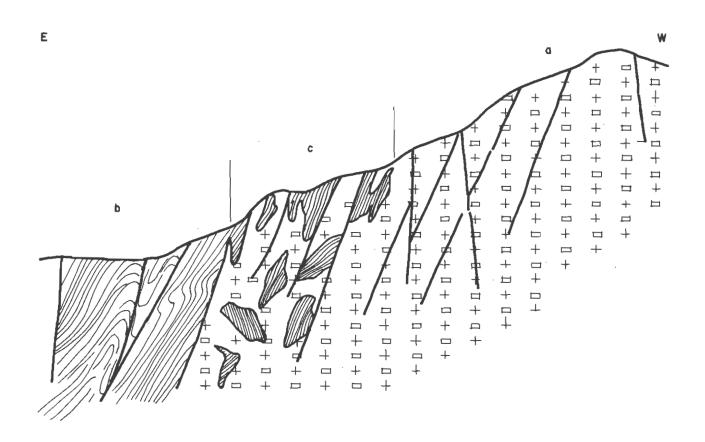


Figura 7. Contacto entre el granito porfiroide de biotita (01c) y esquistos biotíticos (05f)

- a) Granito porfiroide de biotita (01c)
- b) Esquistos biotíticos (05f)
- c) Banda de contacto

GRUPOS GEOTECNICOS	FOTOPLANOS E=1:25.000	MAP E=1:50		EDAD
	VSM .	40 m	Jabres de grano medio, procedentes de la alte—ración "in situ" de granitos de dos micas.	CUÄTERNARK
	V'SM	40n	Jabres de grano grueso, resultantes de la alte— ración de granitos porfiroides de biotita	CUATERNARIC
	VSC6, VSM6	40r	Eluvial areno—arcilloso, ocasionalmente con 11—mos, procedentes de la alteración de esquistos	CUATERNARIO
100	CSMB, CSM(GP), CSM	`40h	Coluviai areno—limoso con cantos y bolos de rocas graníticas	CUATERNARIO
	ESP, RSP. 4	Of 40g	Marinos, eólicos de arenas cuarzosas mai gra- duadas	
	ASM, ASMOL	40 c	Aluviales areno-límosos en ocasiones con ma- teria orgánica y algo arcillosos	CUATERNARIO
	-			
0000	ASM (GP), ASM6 (GP)	40 b	Aluviales areno-limosos, localmente arcillosos, con lechos de gravas cuarzosas y graníticas mal graduadas	CUATERNARIO
	,			
	GW+Dr+Ar	32 b	Gravas cuarzosas blen graduadas, con arenas y lentejones de arcillas abigarrada plástica.	NEOGENO
+	Fp	04 d	Filones de pórfidos, compactos, de gran dureza y escasa alteración.	HERCINICO
	Fa	04 b	Filones de aplitas de grano fino, intensamente diaclasados. Resistentes a la erosion	HERCINICO
++++	(V'SM)Pg"	OI f	Granito porfiroíde de biotita, parcialmente alterado a jabres	HERCINICO
+ = + = + = = + = = + = = + = = = + = = = + = = = = + =	Pg"	010	Granito porfirolde de biotita de tonos claros. Du- ro y compacto. Muy diaclasado.	HERCINICO
	(VSM)Pg'	Ole	Granito de dos micas parcialmente alterado a jabre	HERCINICO
+ + + + + + + + + + + + + + + + + + + +	Pg'	Oła	Granito de dos micas, porfídico y localmente orientado. Grano medio Muy diaclasado	HERCINICO
+ + +	Me(Mn)	05 f	Esquistos biotíticos con intercalaciones de gneises. Contlenen filoncillos de cuarzo. Disyun-ción en lajas.	PRECAMBRICO - PALEOZOICO
+	Mn (Fa)	05a	Gneises compactos con filones de aplitas. Al- teracion variable contienen enclaves en rocas básicas y filoncillos de cuarzo.	PRECAMBRICO- PALEOZOICO



Fotografía 6. Contacto entre los granitos 01c y esquistos 05f.

3.2. GRUPOS GEOTECNICOS

Se han diferenciado los grupos geotécnicos que a continuación se describen.

GRAVAS BIEN GRADUADAS CON ARENAS Y ARCILLAS DE ARTEIJO (32b)

Litología

Se trata de gravas bien graduadas de naturaleza cuarzosa, débilmente cementadas por arcillas que a su vez engloban arenas. El conjunto está algo compactado en estado seco y presenta coloraciones amarillentas y ocre claro.

El tamaño máximo de los clastos es de 10 centímetros.

Afloran exclusivamente en las proximidades de la localidad de Arteijo.

Estructura

Se encuentran en disposición horizontal o subhorizontal. El relevo

entre las diferentes litologías que lo constituyen se realiza por cam bio lateral de facies en ocasiones, pero lo más frecuente es que se distribuyan en lentejones de escasa corrida y espesor, en los que predominan los de gravas.

Geotecnia

Las arcillas que traban las gravas y arenas y las que aparecen puras, en estratos lenticulares, se caracterizan por su elevada plas ticidad.

El drenaje interno es deficiente y la capacidad portante baja debido a la presencia de los citados niveles arcillosos plásticos. Son de esperar asientos diferenciales dada la distribución irregular de los mismos.

El conjunto es ripable. En caso de necesidad, las gravas pueden ser utilizadas como material granular, ya que constituyen el único yacimiento granular posible (de materiales gruesos) de la zona. FILONES DE PORFIDO DE LA CORUÑA (04d)

Litología

Son rocas compactas constituidas por una pasta microcristalina o vítrea y fenocristales de la misma naturaleza mineralógica. Se caracterizan por su gran dureza, fractura irregular y escasa alteración. Son de tonos blanquecinos en corte reciente.

Sus minerales fundamentales son cuarzo, ortosa, plagioclasa y bio tita; contienen como accesorios minerales ferromagnesianos y piritas.

Estructura

Se presentan en diques de una anchura máxima de 30 metros y una longitud que rara vez sobrepasa los 800 metros. Su dirección es este-oeste ligeramente noreste y son subverticales. Se encuentran fuertemente diaclasados.

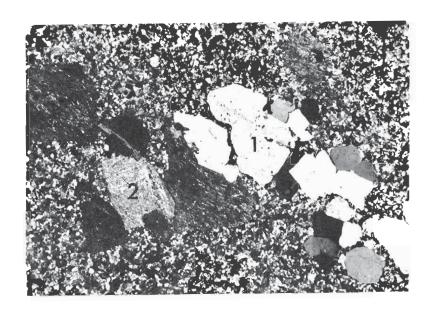
Sus principales afloramiento se encuentran entre los kilómetros 1 y 3 de la carretera de La Coruña a Santiago.

Geotecnia

Se trata de una roca de gran compacidad y dureza que no plantea problemas geotécnicos.

Su excavamiento deberá realizarse con explosivos. Permeabilidad interna aceptable por diaclasado y fracturación.

Es un excelente material canterable pero su explotación es difícil ya que se encuentran en un área en vías rápidas de urbanización.



Fotografía 7. Microfotografía de pórfido (Nicoles cruzados)

- 1. Cuarzo
- 2. Feldespato potásico
- 3. Plagioclasa

FILONES DE APLITAS (04b)

Litología

Son rocas isogranulares de grano fino, gris-blanquecinas, compactas, de fractura con tendencia concoidea e intensamente diaclasa—das. Dada su gran dureza y resistencia a la erosión dan origen a zonas de cumbres en las partes próximas a la costa (Cuadrante 21-3).

Petrográficamente están constituidas por cuarzo, plagioclasa, orto sa y moscovita. Los minerales accesorios más importantes son circón, apatito y en ocasiones biotita.

Existen zonas en que estas rocas se encuentran parcialmente alteradas y son algo deleznables debido a la transformación de los fel despatos en caolín.

Estructura

Se presentan en filones frecuentemente ramificados y de anchuras considerables (hasta 210 metros en el Monte Alberto).

En otras ocasiones (borde suroeste del Cuadrante 21-3) constitu-

yen masas de contornos casi circulares o irregulares que pudieran considerarse como "stocks" de pequeño tamaño, o como filones o "sills" con inmersiones considerables, que al encontrarse in tensamente inclinados provocan zonas de contornos irregulares en su intersección con la superficie topográfica.

Geotecnia

No presenta problemas geotécnicos. Drenaje interno aceptable, por diaclasado. Estable en taludes naturales verticales. En zonas muy superficiales al estar parcialmente alterado a caolín puede dar origen a zonas con alguna plasticidad; en estas condiciones el grupo es ripable, pero cuando se trata de afloramientos de roca sana, constituye un excelente material canterable para su utilización en la construcción de carreteras, dada su gran adhesividad.

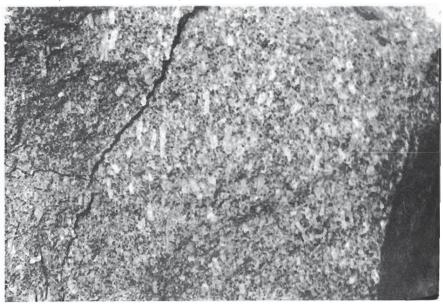
GRANITO PORFIROIDE DE BIOTITA (01c)

Litología

Granito de grano grueso con grandes fenocristales de feldespato. Son rocas de tonos grises blanquecinas o rosadas, compactas y de gran dureza cuando se encuentran sanas. Dan origen por alteración meteórica a jabres (40n) de grano grueso.

La roca se encuentra intensamente fracturada y diaclasada lo que favorece los procesos de arenización (formación de jabres).

Se han diferenciado en la cartografía las zonas en las que coexis ten roca sana y jabres en distribución irregular, siempre que los segundos alcancen al menos la misma extensión de afloramiento que el granito no alterado. (Grupo 01f)



Fotografía 8. Granito porfiroide de biotita.

Petrográficamente está constituido por cuarzo, feldespato ortosa, plagioclasa (microclina) y biotita. Como accesorios destacan el circón, apatito y moscovita.



Fotografía 9. Microfotografía de granito porfiroide de biotita (Nicoles cruzados)

- 1. Cuarzo
- 2. Feldespato potásico
- 3. Biotita
- 4. Plagioclasa

Estructura

Constituye un amplio plutón de contornos casi circulares en cuya parte central afloran granitos de dos micas, de grano grueso.

Los sistemas de fracturación son de dirección norpeste-sureste y noreste-suroeste y condicionan la red fluvial.

Es un granito discordante pues corta las estructuras de las series esquistosas y tiene contacto intrusivo con las mismas (fig. 7).

Es típica la disyunción bolar que da origen en algunas zonas a paisajes de "penedos" (berrocales).

Geotecnia

El comportamiento geotécnico del grupo es totalmente satisfactorio, aún en las zonas en que se encuentra parcialmente alterado a jabres (01f), donde sólo son previsibles asientos diferenciales de es caso valor (nulos para la roca sana y de muy pequeña magnitud para los jabres).

El drenaje interno es bueno por fracturación y diaclasado. Es estable en taludes naturales verticales.

Por exigencias de trazado, las vías de comunicación discurrirán por zonas de valle, en las que la alteración a jabres es mayor, participando este grupo de las buenas características geotécnicas de la roca sana.

Se utiliza en ocasiones como material para la construcción de carreteras aunque tiene una adhesividad algo baja.

Está explotado en numerosos puntos para construcción, en bloques de sillería.

GRANITO DE DOS MICAS (01a)

Litología

Granitos de grano medio con fenocristales de feldespato potásico. Fractura irregular, intensamente diaclasado en la zona occidental del Cuadrante 45-4. Está orientado en el borde noroeste del citado cuadrante con dirección norte-sur ligeramente noreste y también se encuentra diaclasado según 3 sistemas norte-sur, noroeste-sureste y nornoreste-sursuroeste.

Se alteran a jabres de grano medio (40 m).

Petrográficamente está constituido por cuarzo, albita, ortosa, moscovita y biotita, como accesorios destacan la illmenita y la esfena.

Estructura

Presente estructura masiva en el borde oriental del cuadrante 45-4 y está orientado en el extremo noroeste del mismo.

La red de fracturas se realiza según dos direcciones fundamentales noroeste-sureste y suroeste-noreste.

Geotecnia

No presenta problemas geotécnicos.

Buen drenaje interno debido al gran número de diaclasas y fracturas que presenta la formación. Estable en taludes naturales verticales, cuando no se encuentra alterado.

Son posibles los desprendimientos de bolos en las zonas de cumbres.

Las futuras carreteras discurrirán por zonas de valles en la que el granito se encuentra parcialmente alterado (05e) siendo los jabres resultantes, de escaso espesor y manteniendo los buenos caracteres geotécnicos del granito. En esta zona de alteración media se han observado taludes artificales de 60º para 3 metros de altura.

Se han señalado en la cartografía las áreas en que se encuentra parcialmente alterado a jabres (01e).

ESQUISTOS BIOTITICOS CON GNEISES ESQUISTOSOS INTERCALADOS (05f)

Litología

Esquistos biotíticos con intercalaciones de gneises esquistosos tam bién biotíticos. Capa superficial profundamente alterada a suelos <u>li</u> mo-arcillosos. Contienen filoncillos y exhudaciones de cuarzo. Disyunción en lajas cuando la roca se presente sana. Localmente aparecen esquistos arenosos.

Son de tonalidades azuladas oscuras en fractura y amarillentos y rojizos en alteración.

Petrográficamente, están constituidos por cuarzo, ortosa, plagiocla sa y biotita siendo los minerales accesorios más importantes el circón y la moscovita.

Afloran exclusivamente (en esta zona) en la región norte del cuadrante 21-3 (Punta Langosteira).

Estructura

Se caracterizan por el patente desarrollo de la esquistosidad, llevan dirección nornoreste-sursuroeste y buzamientos siempre pró \underline{x} i mos a la vertical. Dicha foliación secundaria favorece los procesos de alteración, que casi siempre es profunda.

Geotecnia

La roca se encuentra profundamente alterada. El resultado de dicho proceso de disgregación mecánica y química es la creación de suelos limosos y arcillo-arenosos, en los que pueden observarse restos de las características texturales de la roca sana. Por con siguiente el nivel superficial del grupo es ripable y presenta un dre naje superficial aceptable (malo en topografías llanas). Los taludes artificiales observados dependen del grado de alteración, oscilando de los 45° a los 60° para 3-4 metros de altura.

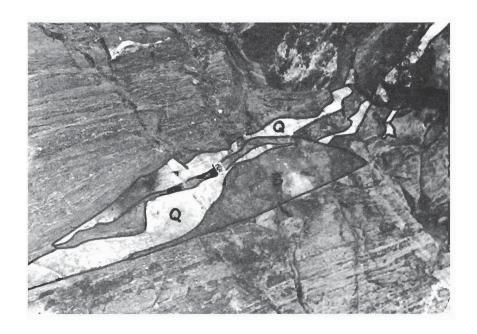
GNEISES CON DIQUES DE APLITA DE PUNTA LANGOSTEIRA (05a)

Litología

Se trata de una roca de grado de alteración variable, compacta y dura en ocasiones y de tonalidades gris oscuras, atravesada por nu merosos filoncillos de cuarzo. Contiene enclaves de escasa extensión (1 metro) de rocas básicas. (Foto 9). En otras ocasiones es un gneis de tonos amarillentos menos compacto.

Petrográficamente está constituido por cuarzo, feldespato, plagiocla sa, moscovita y biotita.

Su afloramiento se realiza exclusivamente en el espigón marino de Punta Langosteira, en la zona oriental del cuadrante 21-3.



Fotografía 10. Gneises de Punta Langosteira Q= Filones de cuarzo B= Rocas básicas

Atraviesan la formación numerosos diques de aplitas.

Estructura

La foliación gneísica tiene dirección nornoreste-sursuroeste y se encuentra muy replegada.

Geotecnia

Dado el alto grado de recristalización de la roca y el intenso plegamiento de la foliación, que a su vez está muy soldada, la roca sana ofrece las características geotécnicas de una roca de altas condiciones mecánicas. Soporta taludes naturales verticales.

La roca, presenta en zonas un grado de alteración poco profundo, sin que ello implique merma de sus atributos geotécnicos.

Dada su posición geográfica es difícil que afecte al trazado de las futuras vías.

Grupo 40 m

Es un suelo eluvial originado a partir de la alteración de los granitos de 2 micas.

La alteración caolínica de los feldespatos da origen a una formación deleznable de carácter areno-limoso, de grano medio-fino.

El diaclasado y fracturación de la roca permite la penetración de las aguas meteóricas en su interior, causando su disgregación $\text{mec}\underline{\acute{a}}$ nica y química. Dada la distribución irregular de esta red de defor maciones rígidas, la potencia de los jabres varía mucho de unos puntos a otros.

El grupo de caracteriza por su buena estabilidad, capacidad portante elevada y buen drenaje interno. Es ripable. Soporta taludes artificiales de $50^{\circ}-60^{\circ}$ para 3-4 metros de altura.

Grupo 40 n

Jabres de grano grueso resultantes de la alteración "in situ" de los granitos porfiroides de biotita. Alcanzan potencias considerables en la zona de fractura y dan origen a topografías suaves en zonas de primidas.



Fotografía 11. Talud artificial en jabres 40 n.

Tiene características geotécnicas similares a las del grupo 40m. Puede ser utilizado como material para compactación del suelo. So porta taludes artificiales de $65-70^{\circ}$ para 3 metros de altura.

Grupo 40 r

Eluviales areno arcillosos con limos, resultantes de la alteración del

grupo esquistoso 05f. Localmente las arcillas resultantes son algo plásticas.

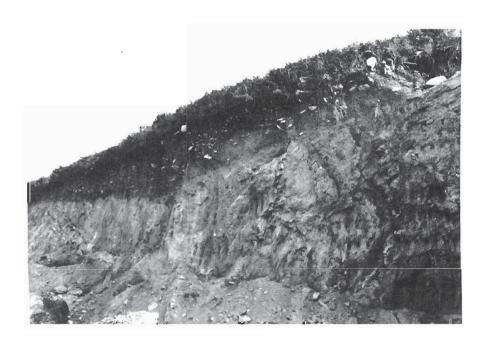
En carreteras de nueva construcción se han observado taludes a \underline{r} tificiales de $45^{\underline{O}}$ para 3 metros de altura.

El drenaje superficial es malo y la capacidad portante baja. Son ri pables.

Grupo 40 b

Coluviales areno-limosos con bolos de rocas graníticas y filonianas (aplitas).

Se sitúan en zonas de pendiente media a fuerte y se caracterizan por su mala estabilidad, aunque existan zonas en que están parcial mente fijados por la vegetación.



Fotografía 12. Coluviales 40 h sobre granito porfiroide de biotita parcialmente alterado a jabres (01f). Los bolos son aplíticos en su mayor parte. Carretera particular de COFRIESA (Punta Langosteira).

Grupos arenosos 40 f y 40 g

Constituidos por arenas mal graduadas de origen marino playero (40f) y dunas de trasplaya de la misma naturaleza (40g), cuyo material está heredado del grupo marino.

Son explotadas como material granular en Punta Langosteira las arenas eólicas 40g.

Grupo 40 b y 40 c

Aluviales areno limosos en ocasiones con materia orgánica y algo arcillosos (40c). Localmente contienen lentejones de gravas de es casa corrida y espesor (40b).

No plantean problemas geotécnicos. Se caracterizan por la presencia de un nivel freático somero.

3.3. RESUMEN DE LA ZONA

Las caracteristicas geotécnicas de la zona pueden resumirse de modo general de la siguiente forma (Fig. 8).

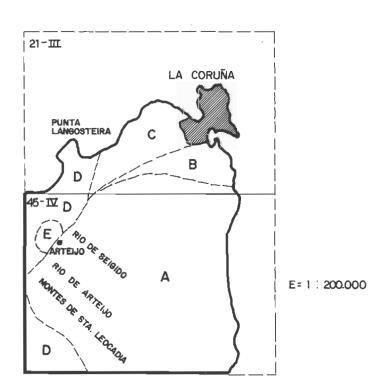


Figura 8. Resumen de la zona 1.

A) Relieves graníticos (Grupos 01a, 01c, 01e, 01f, 40m, 40n) Sin problemas geotécnicos. Drenaje interno bueno por diaclasado. Areas alteradas ripables (40m, 40n) y 01e, 01f parcialmente. Posibilidad de desprendimientos de bolos en las zonas de cumbres. Taludes artificiales verticales en roca sana y de $60-70^{\circ}$ en zonas alteradas.

B) Area de alteración profunda de granitos (grupo 40n, 40m). Buen drenaje interno y estabilidad de taludes elevada (60-70 para 3-4 m de altura). Capacidad portante alta.

Pueden ser utilizados los jabres 40n, como material para compactación de suelos.

- C) Area granítica y cortejo filoniano acompañante (01c, 04b,04d) Sin problemas geotécnicos. Los grupos filonianos constituyen un excelente material canterable para la construcción de carreteras.
- D) Area esquistosa y gneísica (05a y 05f)

Los suelos resultantes de la alteración de esquistos pueden plantear problemas de estabilidad de taludes y capacidad portante.

Se sitúan en esta zona los yacimientos granulares de arenas marinas y eólicas.

E) Zona de Arteijo. Sedimentos neógenos (32b)

Los lechos de arcillas plásticas en distribución irregular; pueden dar origen a asientos diferenciales de importancia. Las gravas cuarcíticas pueden ser explotadas como material granular.

4. ZONA ESQUISTOSA DE BETANZOS

4.1. GEOMORFOLOGIA

La zona está situada desde el punto de vista morfológico en la gran penillanura gallega, que se encuentra intensamente retocada por los procesos erosivos recientes.

Los movimientos en la vertical de bloques, individualizados por fracturas, desplazan la citada superficie a diferentes cotas topográficas. Dada la proximidad de los cursos fluviales a su nivel de base general (Oceano Atlántico), estos excavan profundamente los materiales esquistosos, aprovechando zonas de debilidad tectónica y alineaciones estructurales (Fallas, fracturas, esquistosidad).

La topografía es accidentada en las zonas más próximas a la costa: mitad norte del cuadrante 45-4, cuadrante 45-1 y mitad septentrional del 46-4 ya que en estas zonas los ríos y arroyos tienden a <u>al</u>
canzar rápidamente su perfil de equilibrio. Los resaltes morfológicos
son debidos a la presencia de filones-capa de anfibolitas. En el res
to de la zona, se conservan extensos retazos de la superficie erosiva mencionada en el primer párrafo.

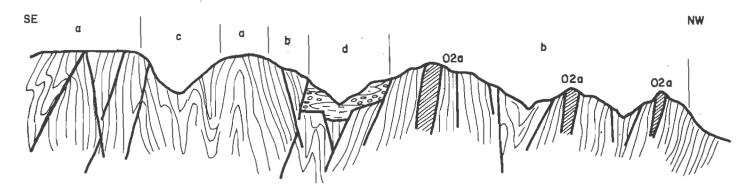
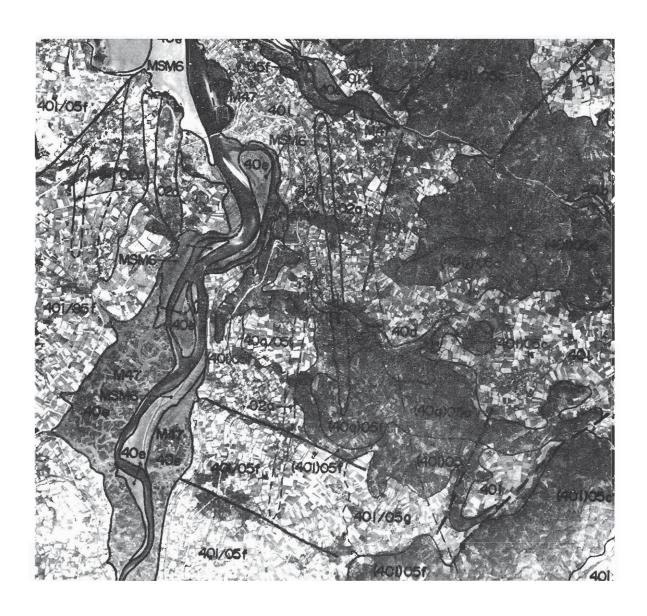


Figura 9. Esquema geomorfológico de la zona 2

- a) Penillanura gallega sobre esquistos (05f, 05c)
- b) Penillanura gallega intensamente retocada sobre esquistos (05f, 05c). Los relieves abruptos corresponden a la zona de afloramiento de los filones capa de anfibolita (02a)
- c) Valles fluviales profundamente encajados
- d) Valle de los ríos Mero y Barcés



Fotograma interpretado de la ría de Betanzos

GRUPOS GEOTECNICOS	FOTOPLANOS E = 1 : 25.000		<u>APA</u> 50.000	DES	SCRIPCION		EDAD
0.10	VSC6	40r			lloso con lime uistos de Bet		CUATERNARIO
	V4SC	40 q	Eluviai alteració	ilmoso cor on in situ	n arenas y ar de los esqui	cillas, de stos.	CUATERNARIO
	C6 (GP), C6SC (GP) CSC (GP)	40 k		es arcilloso de esquisto		-arenosos,con	ÇUATERNARIO
	CSC6, CSC, CSCOL	40 L		es areno- ia localizad	arcillosos y a la de ma i eria	rcillo-arenoso orgánica.	CUATERNARIO
	C4SC, C4SM	40 i	Coluviale cantos	es limo-ar esporádicos	enosos, localm de cuarzo y	ente arcillosos esquistos.	CUATERNARIO
	M47, MSM6	40 e			s y limo-are a arcillas plás	nosos.Presen- sticas.	CUATERNARIO
· - · - · · · · · · · · · · · · · · · ·	ASC6, ASC, ASCOL	40 d			arcillosos co encia local de	n gravas materia orgánico	CUATERNARIO 1.
	ASM6 (GP)	40 ь			mosos con arc sas mal grad	•	CUATERNARIO
	TGC, TGW	40 a			s cuarzosas y os. Matriz ara		CUATERNARIO
	GW+Dr+Ar	32 b	cementa		blen graduadas y lentejones radas.		NEOGENO
	Fq	04 а	Filones	de cuarzo	muy puro.		HERCINICO
	Me'(Mn')	05 g	-		s arenosos y rofundamente	_	PRECAMBRICO- PALEOZOICO
	Me (Mn)	05 f	fino, es	os biotítico quistos gra esquistoso	s y arenosos natiferos y se os.	de grano aricíticos y	PRECAMBRICO - PALEOZOICO
	Me (Ma)	О5 с	Esquist	os biotítico		apa de anfibo- uistosidad.	PRECAMBRICO - PALEOZOICO
	Ma	02 a	Anfiboli azulada:		ctas y duras	de tonos gris	PRECAMBRICO?

Los valles de los ríos Mero y Barcés presentan una morfología al go diferente debido a la presencia de depósitos deleznables de edad neógena. Estos condicionan un relieve de lomas que en zonas se encuentran acarcavadas.

Las fracturas y fallas tienen direcciones este-oeste y noroeste-sur este (oeste noroeste-este sureste) tambien apar ecen accidentes tec tónicos de la misma naturaleza con dirección nornoreste-sursuroes te.

La esquistosidad tiene dirección general norte-sur y buzamientos próximos a la vertical. La inmersión de la misma es hacia el norte.

4.2. GRUPOS GEOTECNICOS

Se han diferenciado los grupos geotécnicos que a continuación se describen:

GRAVAS BIEN GRADUADAS ARENAS Y ARCILLAS DE LOS RIOS MERO Y BARCES (32b)

Litología

Gravas bien graduadas de naturaleza cuarzosa predominante y de ta maños variables siendo el máximo de 10 centímetros. Están debilmente cementadas por una matriz arcillosa-plástica que a su vez en globa arenas.

Son frecuentes los amplios lentejones de arcillas plásticas puras, de tonos abigarrados o rojizos que en ocasiones contienen lechos arenosos y de gravas.

La potencia de este grupo sobrepasa los 35 metros.

Estructura

Se encuentran en disposición horizontal o subhorizontal. Los litotipos constituyentes del grupo se presentan en lentejones o cuñas, con predominio de la masa de gravas bien graduadas, que en algunos frentes de gravera alcanzan espesores de 25 metros y solo ∞ tienen lechos esporádicos de arcillas y gravas.

Geotecnia

Drenaje interno y superficial, deficientes, baja capacidad portante debido a la presencia de arcillas plásticas. La distribución de las mismas con respecto a los niveles de gravas puede dar origen a asientos diferenciales importantes.

Los niveles de gravas predominan en las partes próximas al cauce actual de los ríos y soportan taludes artificiales subverticales para

alturas considerables del orden de los 20 metros.



Fotografía 13. Gravas bien graduadas con matriz arcillosa y arenosa del río Mero

Las gravas cuarzosas constituyen un excelente material granular del que por lavado y selección pueden obtenerse materiales detriticos de todos los tamaños desde 0,5 milimetros a 10 centimetros.

FILONES DE CUARZO (04a)

Litología

Están constituïdos por cuarzo muy puro. El porcentaje de anhidrido silícico puede alcanzar el 85 por 100.

Estructura

Diques subverticales cuyo espesor rara vez sobrepasa los 6 metros.

Geotecnia

Gran dureza.

ESQUISTOS Y GNEISES ESQUISTOSOS MUY PROFUNDAMENTE ALTERADOS (05g)

Litología

Esquistos biotíticos, arenosos y geneises esquistosos de la misma naturaleza, que, debido a la intensa tectonización (diaclasado y esquistosidad) y a la circulación de aguas subsuperficiales, están profundamente alterados. Dan origen a formaciones deleznables de naturaleza areno arcillosa y areno limosa.

Estructura

Las características estructurales de la roca origen están prácticamente enmascaradas ya que los procesos de alteración meteorizan totalmente la roca, destruyéndolas.

Geotecnia

Grupo ripable de capacidad portante media y drenaje superficial aceptable.

Se han observado taludes artificiales de 45° para 3 metros y de 55° - 60° para 4 metros de altura. La estabilidad de los mismos de pende del grado de alteración que es muy variable.

ESQUISTOS Y ESQUISTOS GNEISICOS DE BETANZOS (05f)

Litología

Esquistos biotíticos de grano fino, gneises esquistosos con plagiocla sa y cuarzo, esquistos biotíticos grantiferos, esquistos sericíticos y arenosos.

Los minerales fundamentales son cuarzo, plagioclasas y biotita y destacan como accesorios granates, esfena y moscovita.

Estructura

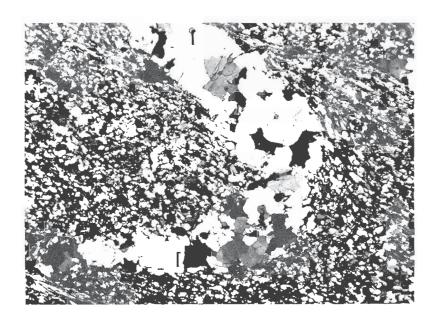
Caracteriza el conjunto el patente desarrollo de la foliación secunda ria tipo esquistosidad, con direcciones dominantes norte-sur e inmersiones lineales hacia el norte.

La serie está profundamente alterada por efecto de la fracturación intensa y el desarrollo de la citada foliación.

Geotecnia

La alteración del grupo se invierte en la creación de suelos limosos, limo arcillosos y areno arcillosos. El nivel superficial de afloramiento es en numerosos puntos ripable.

El drenaje superficial aceptable. Se han observado taludes artificia les de 65° para 4 metros, 60° con 6 metros y 55° para 4 metros de altura.



Fotografía 14. Microfotografía de esquistos biotíticos (Nicoles cruzados).

- 1. Cuarzo
- 2. Biotita
- 3. Plagioclasa

Pueden existir problemas de deslizamientos de escasa entidad al apli car cargas paralelamente a la esquistosidad cuando el buzamiento de la misma coincide con la inclinación de la pendiente topográfica.

ESQUISTOS BIOTITICOS Y FILONES-CAPA DE ANFIBOLITAS (05c)

Litología

Los esquistos metamórficos se encuentran atravesados por diques-ca pa de anfibolitas, en distribución irregular y concordantes con la esquistosidad. Se localizan en la parte oriental de la zona en estudio. Las anfibolitas son en ocasiones piroxénicas y con clinozoisita.

Estructura

Caracteriza al conjunto el patente desarrollo de la esquistosidad, tan to para los esquistos como para las anfibolitas. Los diques básicos rara vez sobrepasan los 20 metros de espesor. La dirección de la foliación de norte-sur y los buzamientos subverticales, ligeramente in clinados hacia el este.

Geotecnia

Presenta caracteres geotécnicos semejantes a las del grupo 05f ya descrito, si bien el producto de alteración es más arcilloso, lo que trae consigo un drenaje superficial algo deficiente.

ANFIBOLITAS DE BETANZOS (02a)

Litología

Anfibolitas de grano fino, de tonos gris-azulados oscuros. Fractura irregular algo concoidea, disyunción en lajas. Se caracterizan por su gran dureza y compacidad. Afloran al oeste del cuadrante 45-4 y al norte del 45-1.

Petrográficamente son anfibolitas, anfibolitas piroxénicas y anfibolitas con clinozoisista. Los minerales fundamentales pertenecen a la serie piroxénico-anfibólica y los accesorios fundamentalmente titanita e ill-menita.

Estructura

La esquistosidad está bien desarrollada y tiene dirección paralela a la de las series esquistosas 05f y 05c.

Las intrusiones de estas rocas básicas son alargadas a modo de filones-capa. Pueden alcanzar espesores próximos a los 50-60 metros.

Geotecnia

Es un material de excelentes características mecánicas lo que hace que resulte un material canterable muy adecuado para su empleo en la construcción de carreteras. Actualmente se encuentra en explotación en numerosas canteras cuya producción de material está destinada al empleo antes citado.

La aparición de una fina esquistosidad, en parte de los afloramientos, determina la degradación de las propiedades mecánicas de la roca, sin que esta particularidad sea determinante en cuanto a su buen comportamiento geotécnico.

Grupo 40a

Terrazas de gravas cuarzosas y gravas de rocas plutónicas. Se en cuentran débilmente cementadas por arcillas y limos que contienen clastos del tamaño de arena. Tienen un drenaje interno y superficial aceptable o malo y capacidad portante media-alta. Son ripables. Da da su escaso volumen y extensión no pueden ser utilizadas como ya cimientos granulares, circunstancia que viene además determinada por la proximidad de excelentes graveras en el grupo 32a (Rio Mero, Rio Barces).

Grupo 40b

Aluviales areno-limosos y areno-arcillosos con lechos de gravas cuar zosas y de rocas plutónicas y básicas, siempre mal graduadas.

Se caracterizan por la existencia de un nivel freático somero.

Grupo 40c

Aluviales arcillosos arenosos con cantos esporádicos se situan en los cauces fluviales de escasa importancia y recorrido.

Tienen buen drenaje superficial en la zona de "talweg" por escorrentía, produciéndose encharcamientos en las áreas marginales del cauce.

Grupo 40e

Marismales limosos y limo-arenosos con arcillas plásticas. El contenido en materia orgánica es elevado. Se recomienda que este tipo de suelos sean evitados al trazar nuevas vías de comunicación. Están situados en los inicios de las Rias de Betanzos y el Burgo.

Grupo 40I, 40k y 40i

Coluviales limosos, limo-arenosos y arcillo - arenosos. Localmente contienen cantos angulosos de esquistos y cuarzo.

Su estabilidad es aceptable ya que se encuentran poco transportados. Plantean problemas de drenaje superfial e interno dado el alto contenido en arcillas y a la escasa pendiente topográfica.

Grupos 40q, 40r

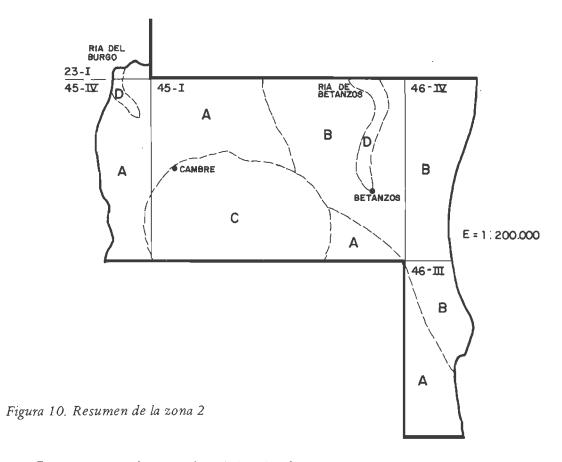
Eluviales limo-arcillosos con arenas y arcillosos con limos y arenas. Plantean problemas de drenaje. Recubren gran parte de las series esquistosas de Ordenes.

4.3. RESUMEN DE LA ZONA

Los caracteres geotécnicos de la zona estudiada pueden ser resumidos según el siguiente gráfico (fig. 11) en el que se representan las zonas en las que los mismos se presentan de una forma constante.

- a) Area esquistosa (grupos 05f, 05g). Alteración profunda. Problemas de deslizamientos de escasa entidad al aplicar cargas pa ralelas a la foliación secundaria, en las zonas en que el buzamiento de esta coincide con la pendiente. Suelos eluviales con de ficiencias de drenaje superficial.
- b) Esquistos con intercalaciones de anfibolitas (grupos 02a 05c). Es tas últimas consituyen un material excelente para la construcción de carreteras. Suelos de degradación y arrastres arcillosos con deficiencias de drenaje superficial e interno.
- c) Area de sedimentos neógenos (grupo 32b)

Las arcillas plásticas son geotécnicamente peligrosas. Pueden existir asientos diferenciales importantes, dada la distribución es pacial irregular de las mismas.



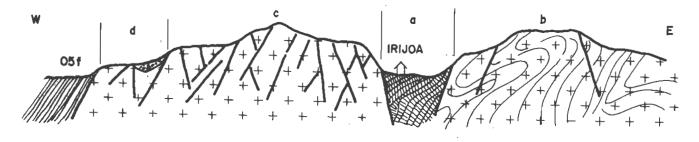
Las zonas de predominio de las gravas cuarzosas son explotadas puntualmente como yacimientos granulares. Como tal material de construcción son excelentes, dada la buena graduación de las mismas.

d) Area de suelos marismales geotécnicamente peligrosos. (Grupo 40e). La capacidad portante es muy baja dado el empapamiento en agua del grupo, que hace que se sobrepase el límite líquido del material.

5. ZONA GRANITICA DE IRIJOA-MONTE SALGUEIRO

5.1. GEOMORFOLOGIA

Sobre esta zona se desarrolla una amplia superficie erosiva de una cota próxima a los 500 metros, que se encuentra perfectamente representada en el tercio sur de los cuadrantes 46-3 y 46-2. En el resto de la región los movimientos relativos de grandes bloques, de limitados por fallas, situaron la misma a diferentes cotas, lo que provocó un descenso del nivel de base de los ríos, con el consiguiente aumento en intensidad de los procesos erosivos, lo que dio origen a un profundo encajamiento de la red fluvial en valles con lade ras de fuerte pendiente.



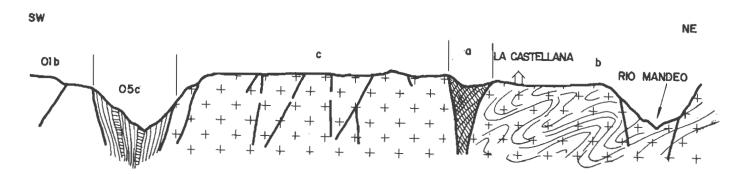
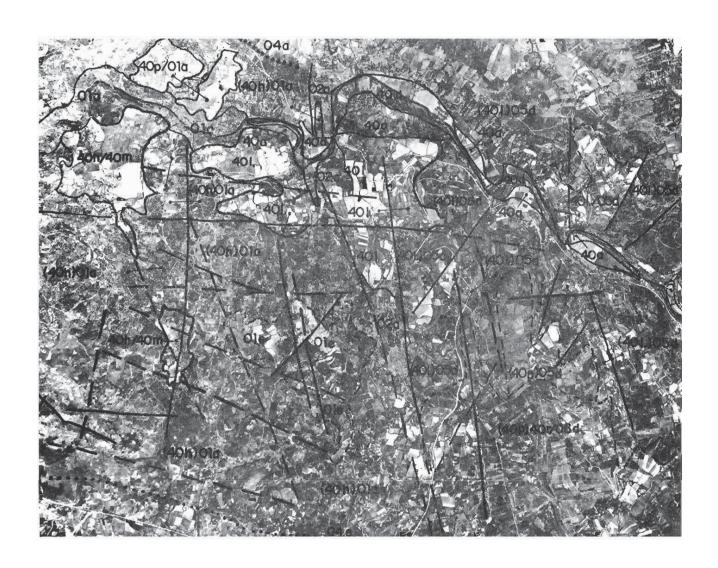


Figura 11. Esquemas geomorfológicos de la zona 3

- a) Anfibolitas y serpentinitas (02a)
- b) Granitos gneisicos de anatexia (05d)
- c) Granito de dos micas (01a)
- d) Granito de dos micas parcialmente alterado a jabres (01e)
- 05c) Esquistos con filones capa de anfibolita
- 01b) Gabros



Fotograma interpretado de la zona de afloramientos de anfibolitas en el río Mandeo.

GRUPOS GEOTECNICOS	FOTOPLANOS E = 1: 25.000	<u>MAF</u> E = 1 :		EDAD
	VSM"	40s	Eluvial areno—limóso con alto contenido en caolín, de alteración in situ de granitos gneísicos y pegmatitas.	CUATERNARIO
	VSM6	40 r	Eluvial areno-limoso con arcillas, de alteración de granitos gneísicos.	CUATERNARIO
	VSMOL	40 p	Eluvial areno-limoso con alto contenido en materia orgánica.	CUATERNARIO
	VSM	40 m	Jabres. Eluvial areno-limoso de alteración de granito de dos micas.	CUATERNARIO
	CSM6	40 I.	Coluvial areno-limoso con arcillas caolínicas, localmente poseen cantos y bolos de rocas graníticas.	CUATERNARIO
	CSMB, CSM (GP) CSM	40 h	Coluviales areno-límosos con cantos y bolos de rocas graníticas.	CUATERNARIO
0,00	ASM, ASMOL	40 c	Aluvial areno-limoso, presencia localizada de materla orgánica, gravas dispersas.	CUATERNARIO
6000	ASM (GP), ASM6 (GP)	40 b	Aluviales areno-limosos a veces algo arcillosos con lechos de gravas mal graduadas.	CUATERNARIO
	TGW, TGC	40 a	Terrazas de gravas cuarzosas y gravas de rocas plutónicas bien graduadas. Matriz límo-arcillosa.	CUATERNARIO
+ + + + + + + + + + + + + + + + + + + +	Fg	04 e	Filones de pegmatita de grano grueso. Alteración caolínica.	HERCINICO
+ + + +	Fq	04 a	Filones de cuarzo, muy duro.	HERCINICO
+++++++	Pg	OTb	Granodioritas de grano fino con fenocristales de feidespato potásico.	HERCINICO
+ + + +	VSM (Pg¹)	01e	Granito de dos micas alterado en parte a jabres.	HERCINICO
+ + + + + + + + + + + + + + + + + + + +	Pg	01 a	Granito de dos micas, grano medio, compacto y muy diaclasado.	HERCINICO
+ + + + + + + + + + + + + + + + + + + +	Pg ['] Mn	05 d	Granitos gneísicos de anatexia,foliación gneísica patente.	HERCINICO
+++++++++++++++++++++++++++++++++++++++	Me (Ma)	05 с	Esquistos biotíticos con diques capa de antibolitas. Alterados.	PRECAMBRICO - PALEOZOICO
+	Pb	02 b	Gabros.Tonos oscuros, compactos duros y diaciasados.	PRECAMBRI∞
+/>,<->,	Ma(Ms)	02a	Antibolitas y serpentinitas de tonos grises oscuros, localmente alterados.	PRECAMBRICO

Las fallas, aparte de ser las causantes de las profundas escotaduras de valles en la morfología, dan origen a escarpes morfológicos dentro de la masa granítica (Cuesta de la Sal).

Los granitos gneísicos de anatexia, más alterables y deleznables que los de dos micas, condicionan topografías suaves con tendencias llanas, en las que también se encajan profundamente los ríos (Mandeo).

El sistema de fracturación presenta las siguientes deducciones domi nantes:

norte-sur ligeramente noroeste este-oeste ligeramente sureste oestenoroeste-estesureste y suroeste-noreste

Las anfibolitas y serpentinitas que separan el grupo 01a (granito de dos micas) y el 05d (granitos geneísicos de anatexia), son esquis tosas y se encuentran en muchos casos profundamente alteradas, dando origen a suelos arcillosos. La dirección de la esquistosidad es norte-sur (ligeramente noroeste) y sus buzamientos, siempreha cia el oeste.

5.2. GRUPOS GEOTECNICOS

Se han diferenciado los grupos geotécnicos que a continuación se describen.

FILONES DE CUARZO(04a)

Litología

Están formados por cuarzo muy puro. El porcentaje de anhídrido silícico puede sobrepasar el 80 por 100.

Estructura

Diques subverticales y de dirección este-oeste. Su potencia media es de 5-6 metros.

Geotecnia

No ripables, para su extracción será necesario el empleo de explosivos.

FILONES DE PEGMATITA (04e)

Litología

Pegmatitas de grano grueso. El tamaño medio de sus cristales es de 3-4 centímetros. Los feldespatos potásicos se encuentran alterados a caolín en su totalidad.

Estructura

Diques subverticales de dirección este-oeste.

Geotecnia

Dada la alteración caolínica de sus componentes feldespáticos, da origen a suelos arcillosos plásticos en los que son de esperar asientos apreciables. El drenaje superficial en estas zonas es $m_{\underline{a}}$ lo, ya que afloran en zonas llanas y los feldespatos están alterados a caolín. Son ripables.

GRANODIORITA (01b)

Litología

Rocas graníticas calco-alcalinas, compactas de grano medio a fino, y con fenocristales de feldespato potásico. Su fractura es irregular. Están fuertemente diaclasadas.

Petrográficamente están constituidas por cuarzo, feldespato potásico, plagioclasa, moscovita y biotita; como accesorios destacan la titania y el zircón.

Estructura

Masiva pero fuertemente afectada por fracturas, que van desde las diaclasas, hasta las fallas de varios kilómetros de recorrido.

Aflora al sur de Montesalgueiro en íntima relación con los gabros 02b.

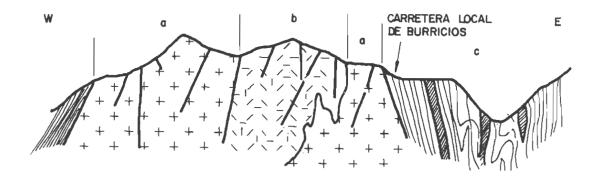


Figura 12. Relación entre las granodioritas y gabros

- a) Granodioritas (01b)
- b) Gabros (02b)
- c) Esquistos y anfibolitas (05c)

Geotecnia

No presenta problemas geotécnicos. Buen drenaje interno por fracturación y diaclasado. Son posibles los desprendimientos en bolos en las zonas de cumbres. El grupo está explotado en canteras en algunos puntos. Sus caracteres geotécnicos son semejantes a los del granito de dos micas, si bien, su relación íntima con los gabros, hace que existan sobre este grupo suelos de naturaleza más arcillosa que sobre aquel.

GRANITOS GNEISICOS DE ANATEXIA (05d)

Litología

Son anatexitas de gran homogeneidad y con foliación gneísica bien desarrollada en toda la masa del grupo.

La aparición de los litotipos esquistosos, que han sufrido los procesos de granitización, para constituir el grupo que nos ocupa, es nu la. La roca se encuentra pues totalmente transformada.

En zonas es un auténtico genis, mientras que en otros puntos pr \underline{e} senta aspecto granítico.

Son rocas frágiles, de disyunción en lajas angulosas según las directrices de la foliación gneísica.

Petrográficamente esta constituido por cuarzo, ortosa, plagioclasa, moscovita y biotita. Los minerales accesorios fundamentales son apatito y zircón.

Los feldespatos se encuentran alterados en numerosos puntos, dan do origen a suelos caolínicos algo plásticos.

Afloran en el borde oriental de los cuadrantes 46-3 y 46-4 y en el occidental del 46-2.

Estructura

La foliación sigue direcciones norte-sur y se encuentra localmente replegada. Presenta buzamientos variables desde la vertical a la horizontal. Las inclinaciones más frecuentes son hacia el oeste.

Geotecnia

Buen drenaje interno. Estable en taludes verticales cuando se trata de una roca sana. Taludes artificiales de 70° para 4-5 metros de altura cuando se encuentra alterada.

Pueden ocurrir deslizamientos de pequeña importancia cuando se aplique cargas paralelamente a la dirección de la foliación, siempre que la roca esté algo alterada.

Dan origen a suelos algo plásticos de escasa potencia.



Fotografía 15. Granitos gneísicos de anatexia. CN-VI en las proximidades del río Mandeo.

GRANITOS DE DOS MICAS (01a)

Litología

Granito de grano medio o grueso. Compacto. Fractura irregular e intensamente diaclasado. Contiene filoncillos de cuarzo y pegmatita.

Petrográficamente está constituido por cuarzo, plagioclasa, ortosa, microclina moscovita y biotita. Como minerales accesorios destacan apatito, zircón y granates.

Localmente se encuentra orientado y tiene el aspecto de un ortogneis, lo que ocurre muy frecuentemente en las proximidades del contacto de este grupo con las anfibolitas 02a. Se han diferenciado en la cartografía las áreas en las que la roca se encuentra parcialmente alterada a jabres (40m). Este grupo ha sido designado como 01e.

Estructura

Se encuentra atravesado por una tupida red de diaclasas y fallas que cuartean el conjunto de forma apreciable,

Las direcciones más frecuentes de las fracturas son:

norte-sur ligeramente noroeste oestenoroeste-estesureste este-oeste y noreste-suroeste



Fotografía 16. Cantera en granito de dos micas km 7 de la carretera de Betanzos a Irijoa.

Geotecnia

Se han observado taludes artificiales en zonas parcialmente alteradas de $60^{\circ}-70^{\circ}$ para alturas del orden de 3-4 m.

Cuando la roca está sana es estable en taludes verticales.

Existen en la zona gran número de canteras y catas, cuyo material ha sido utilizado para la construcción de carreteras.

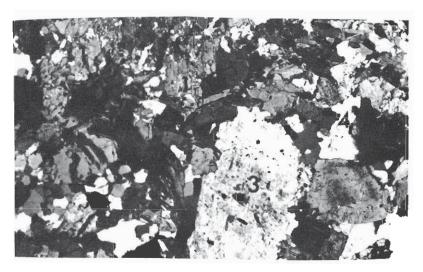
GABROS (02b)

Litología

Gabros de grano fino y tonos oscuros, compactos y duros. Fractura irregular, presenta disyunción en bolos y da origen a morfol \underline{o} gías de penedos (berrocales) de escasa extensión.

Petrográficamente estan constituidos por plagioclasas, ortosa, actinolita y hornblenda, el cuarzo existe en pequeña proporción. Los minerales accesorios más importantes son sericita y biotita.

Los ferromagnesianos están muy alterados. Los suelos resultantes de la meteorización del grupo tienen carácter areno-arcilloso.



Fotografía 17. Microfotografía de gabro (Nicoles cruzados)

- 1. Ferromagnesianos (actinolita-hornblenda)
- 2. Plagio clasa
- 3. Ortosa
- 4. Cuarzo
- 5. Biotita

Estructura

Aflora en un stock alargado en dirección norte-sur en el borde sur oeste del cuadrante 46-3. Tiene 2,5 km de diámetro mayor y 1,5 km de diámetro menor.

La estructura es masiva y el grupo está atravesado por una compleja red de fracturas (diaclasas y fallas).

Geotecnia

Constituye un excelente material como cimiento. Es estable en taludes artificiales verticales. Buen drenaje interno por fracturación y diaclasado.

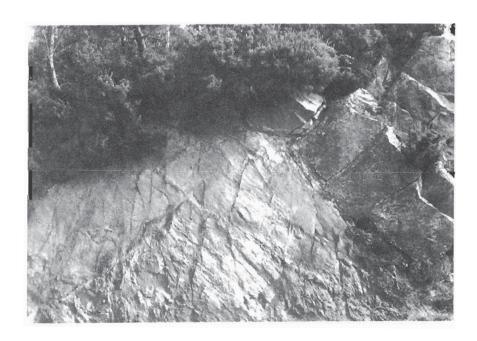
No plantea problemas geotécnicos.

ANFIBOLITAS Y SERPENTINITAS DE IRIJOA (02a)

Litología

Peridotitas, anfibolitas y piroxenitas transformadas en serpentinitas, de tonos gris negruzcos.

Localmente se encuentran muy alteradas coincidiendo con zonas esquistosas. En estas condiciones el grupo tiene coloraciones rojizas.

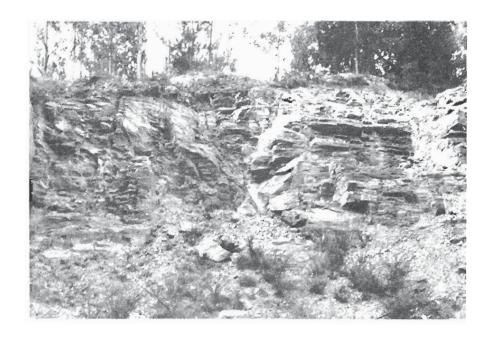


Fotografía 18. Anfibolitas y serpentinitas profundamente alteradas e intercaladas entre los granitos de dos micas.

Estructura

Afloran en una corrida estrecha de 100-200 metros de anchura y <u>di</u> rección norte-sur que separa los granitos de dos micas (01a) de los granitos gneísicos (05c).

El conjunto presenta un patente desarrollo de la esquistosidad.



Fotografía 19. Anfibolitas y serpentinitas de la cantera Ma-1 del cuadrante 46-3.

Geotecnia

Cuando la roca esta sana se caracteriza por sus buenas condiciones mecánicas, que la convierten en un material canterable adecuado para sus empleo en la construcción de carreteras, si bien el volumen de material susceptible de ser canterado es pequeño.

La alteración del grupo da origen a formaciones deleznables, arcillo sas, de deficiente drenaje y capacidad portante media. En estas con diciones se han observado taludes artificiales de $50^{\circ}-55^{\circ}$ para 4-5 metros de altura.

ESQUISTOS CON DIQUES CAPA DE ANFIBOLITAS (05c)

Este grupo ha sido ya descrito en el apartado 4.2.

En esta zona se caracteriza por dar origen a una topografía llana (superficie de arrasamiento) y por su alteración arcillosa y limosa

localmente plástica.

Grupo 40a

Terrazas de gravas cuarzosas y de gravas de rocas plutónicas. Se encuentran débilmente cementadas y en ocasiones recubiertas por delgados suelos coluviales y eluviales.

Tienen un drenaje superficial aceptable-malo y capacidad portante alta. Pueden ser utilizados como yacimiento granular en caso de ne cesidad. Son ripables.

Grupos 40by 40c

Aluviales areno-limosos en ocasiones con material orgánica y algo arcillosos (40c). Localmente contienen lentejones de gravas, de escasa corrida y espesor (40b).

No plantean problemas geotécnicos. Se caracterizan por la presencia de un nivel freático somero.

Grupo 40h

Coluviales areno-limosos con bolos y cantos de rocas graníticas y filonianas (aplitas).

Se sitúan en zonas de pendiente media o fuerte y se caracterizan por su mala estabilidad, aunque existen zonas en que están parcial mente fijados por la vegetación.

Grupos 40 m y 40 p

Es un suelo eluvial originado a partir de la alteración de los granitos de 2 micas (40m) que localmente contiene materia orgánica (40p).

La alteración caolínica de los feldespatos da origen a una formación deleznable de carácter areno-limoso, de grano medio-fino.

El diaclasado y fracturación permiten la penetración de las aguas meteóricas, causando la disgregación mecánica y química de la roca. Dada la distribución irregular de esta red de deformaciones rígidas, la potencia de los jabres varía mucho de unos puntos a otros.

Los grupos se caracterizan por su buena estabilidad, capacidad por tante elevada y buen drenaje interno. Son ripables. Soportan taludes artificiales de $50^{\circ}-60^{\circ}$ para 3-4 metros de altura.

Grupo 401

Coluviales areno limosos y arcillosos. Localmente contienen cantos angulosos de gneises y cuarzo.

Su estabilidad es aceptable ya que se encuentra poco transportados.

Plantean problemas de drenaje superficial y profundo dado el alto contenido en arcilla.

Grupo 40r

Eluviales areno-arcillosos con limos, resultantes de la alteración del grupo anatéxico. Localmente las arcillas resultantes son algo plásticas.

En carreteras de nueva construcción se han observado taludes artificiales de 45° para 3 metros de altura.

El drenaje superficial en la zona meridional, en donde predominan to pografías planas es malo, y la capacidad portante baja. Son ripables. Grupo 40s

Eluviales de alteración del granito gneísico de anatexia y de filones de pegmatita.

Se caracterizan por un elevado contenido en caolín por lo que su plasticidad es alta, algo disminuida por la red de cristales de cuarzo que contiene la formación.

5.3. RESUMEN DE LA ZONA

Las características de la zona pueden ser resumidas de la siguien te forma según se indica en la figura adjunta.

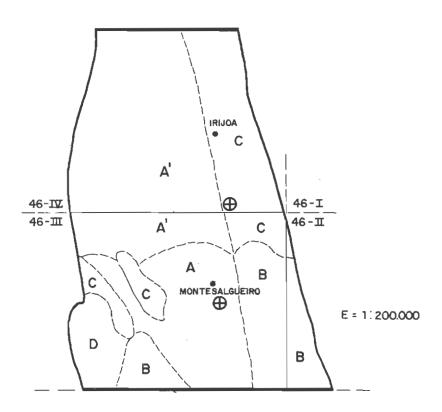


Figura 13. Resumen de la zona 3.

- A) Area de plataforma sobre granitos de dos micas (01a) (super<u>fi</u> cie de arrasamiento). Se caracteriza por el desarrollo de sue los eluviales tipo jabre (ripables). Son posibles los desprendimientos de bolos en las laderas de los valles fluviales profundamente encajados. El grupo 01a constituye un excelente material canterable.
- A')Area de relieves sobre granitos de dos micas (01a). Sin problemas geotécnicos. Es posible la explotación en canteras del grupo.
- B) Areas de suelos plásticos (caolínicos), desarrolladas sobre es quistos con anfibolitas (05c) y granitos gneísicos de anatexia (05a), debido a la presencia de filones de pegmatitas. La topo grafía en estas zonas es muy plana.
- C) Area de granitos gneísicos (05a) y anfibolitas y serpentinitas (02a). Posibilidad de canteras de excelente material cuando la roca se encuentra sana (02a), la alteración de las rocas básicas da origen a suelos arcillosos de drenaje superficial deficiente.
- D) Area de afloramiento de gabros (02b) y granodioritas (01b).

 Posibilidad de desprendimiento de bolos en las zonas de cumbres dada la disyunción esferoidal de estos materiales.

Pueden ser explotados como materiales para la construcción de carreteras.

Alteración a jabres algo arcillosos, dada la abundancia de mine rales ferromagnesianos en los gabros (02b).

E) Areas de coluviales limo arenosos con bolos (40h)

Inestables en cierto modo, ya que la vegetación se encarga de fijarlos.

El proyecto de desmonte de este tipo de terrenos merece esp \underline{e} cial atención.

6. ZONA IV ANTICLINORIO DE GUITIRIZ

6.1. GEOMORFOLOGIA

La zona que nos ocupa, comprende los cuadrantes más orientales del tramo, y pertenece a un dominio geológico totalmente diferenciado del resto del estudio.



Fotografía 20. Vista panorámica del Cordal de Montouto

Las características que individualizan la zona son: litológicamente, la presencia de materiales sedimentarios no metamórficos, y estructuralmente, la existencia de un anticlinorio de orientación norte-sur y vergencia hacia el oeste. Estos caracteres, unidos a la diferencia climática con el resto del tramo, imponen un modelado cuyo reflejo topográfico es la presencia de las cotas mas elevadas del tramo.

Se presentan tres alineaciones de relieves orientadas norte-sur; co rrespondiendo, de este a oeste a: cuarcitas y areniscas del Monte



Fotograma interpretado del borde noroeste de la zona 4: Cuadrante 46-4

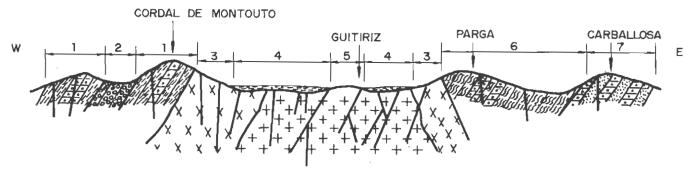
Carballosa, en la margen izquierda del río Ladra; una segunda alineación de pizarras y cuarcitas, en la zona de Parga, y una tercera, la más elevada, que sirve de divisoria hidrográfica y provincial, se encuentra en la región del Cordal de Montouto, donde se ponen en contacto el granito de dos micas orientado, (01a) con los es quistos con intercalaciones de cuarcita y cuarzo (12a).

Dentro de estas alineaciones, condicionadas por la disposición estructural de los materiales, los resaltes topográficos corresponden a las litologías de mayor cohesión y resistencia ante la erosión meteórica.

La carretera nacional Madrid-Coruña y el ferrocarril, discurren de este a oeste, en la mayor parte del tramo, sobre una superficie de sedimentación bastante homogénea y plana, de depósitos terciarios y cuaternarios.

Sobre la monotonia hipsométrica, de estos sedimentos neógenos, destacan afloramientos paleozoicos, que afloran en suaves lomas alar gadas, de dirección normal al actual trazado de la carretera.

Las vías secundarias de comunicación están asentadas a favor de $v\underline{a}$ lles norte-sur, coincidentes con zonas de fracturas o de rocas menos coherentes.



ESQUEMA GEOMORFOLOGICO DE LA ZONA IV

Figura 14. Esquema geomorfológico de la cona 4

- 1. Esquistos con intercalaciones de cuarcita y cuarzo (12a).
- 2. Metagrauwacas precámbricas (10a).
- 3. Granito de dos micas orientado (01a).
- 4. Depósitos terciarios (32a) y cuaternarios
- 5. Granodiorita (01b).
- 6. Pizarras y cuarcitas (12c).
- 7. Ortocuarcitas y areniscas (11a).

6.2. GRUPOS GEOTECNICOS

Se han diferenciado los grupos geotécnicos que a continuación se describen:

GRUPOS GEOTECNICOS	FOTOPLANOS E = 1: 26.000	E= 1 : 5	<u>PA</u>	DESCRIPCION	EDAD
	TGC, TGW.	40 a	Terrazas arciliosa	de gravas cuarcíticas con matriz y limo-arenosa.	CUATERNARIO.
	ASM, ASMOL.	40 c	Aluviales	areno- limosos con materia orgánica.	CUATERNARIO.
0 0 0	CSMB, CSM', CSM, CSM (GP).	40 h	Coluviale: y cantos	s areno-limosos con bolos de granito angulosos de cuarcitas.	CUATERNARIO,
7000	CSC(GP)	40 k	Coluviales y angula	arcillosos con cantos heterométricos sos.	CUATERNARIO.
/ + ++	VSM	40 m		alteración in situ de granito (Ola) Bioritas (O1b).	CUATERNARIO,
- X- X- X-	P60L	40 o		intanoso de naturaleza arcillosa ndante materia orgánica.	CUATERNARIO.
A+	VSMOL	40p	Jabre de ticas, co	e alteracion in situ de rocas graní— n alto contenido en materia orgánica	CUATERNARIO.
	V6SC	40 r	Eluvial	arcillo-arenoso con finos limosos.	CUATERNARIO.
	VSM"	40 s		con zonas de caolín por alteracion eldespatos de filones de pegmatita.	CUATERNARIO.
	Ar + Dr + Dc	32a		abigarradas plasticas con lechos de	TERCIARIO.
	Pg + Pd.	Old	_	y gravas. y dioritas trondhjemíticas de grano ectonizadas	HERCINICA.
++	Pg	016	Granodior de felde	itas de grano fino y fenocristales .	HERCINICA.
++	Fd	04 c		dlaþasa, duro, compacto.	HERCINICA.
++++///	Pg' Fa	01 a 04 a	Grano me	le dos micas.Orientado y tectonizado. edio. de cuarzo, duros y compactos.	HERCINICA.
+++++++++++++++++++++++++++++++++++++++	Fg	04e	Filones	de pegmatita alteracion caolínica.	HERCINICA.
1/1	Mp, Mp(Mq), Mq.	12 c	Pizarras	arcillosas azuladas, pizarras con	ORDOVICICO.
A A STREET	Mp, Da(Mq)	12 b	Pizarras	ciones de cuarcitas y cuarcitas. arenosas de tonos claros muy	ORDOVICICO.
	Me(Mq), Me(Mq+Fq+Fg)	12 a	Esquistos	con intercalaciones de cuarcita. s azulados, satinados con cuarzo, y pegmatitas.	ORDOVICICO.
	Me	11 b	Esquistos	pelítcos deleznables, exfoliablescon ciones de rocas básicas y pegmatitas.	CAMBRICO.
	Mq + Da	11 a		rcitas de grano medio a fino silíceo tonos grises ciaros y areniscas	CAMBRICO.
	Mg	10 a	Metagrau de felde	awacas, disyunción en lajas.Fenocristales spato.	PRECAMBRICO.
	Me	05f	Esquisto	s biotíticos y arenosos muy alterados	PRECAMBRICO — PALEOZOICO.

ARCILLAS, GRAVAS Y ARENAS (32a)

Litología

Arcillas amarillo-verdosas con lechos de lignitos, se intercalan entre ellas arenas y gravas homogéneas en tamaño y composición. So bre este tramo, detritico de grano fino, se encuentran gravas de cantos poligénicos y heterométricos fundamentalmente de cuarcita y gneis, formando un conjunto desordenado, con una matriz arcillo-are nosa. (foto 22).



Fotografía 21. Explotación arcillas (32a) al sur de Guitiriz.

GRANITOS Y DIORITAS TRONDHJEMITICAS (01d)

Litología

Granodiorita de grano grueso, porfiroide con fenocristales idiomor-

Estructura

La serie detritica inferior está dispuesta horizontal-mente, presentándose los términos más groseros en forma de lentejones.

El término superior, constituido en su mayor parte por cantos, está irregular mente distribuido, lo que no permite su individualiza ción cartográfica.

Geotecnia

El drenaje superficial es en general deficiente, agu dizándose el problema en la región al sur de Guitiriz, en la que se ha formado un suelo pantanoso sobre el conjunto arenas - arcillas.

La plasticidad es elevada y la capacidad portante ba ja para la serie inferior. Estas características se atenuan en el término superior, por la presencia de la capa rica en gravas, pero se ha de tener en cuenta que no supera los 3 ó 4 metros de potencia.

fos de feldespato, principalmente plagioclasas, como minerales accesorios se presentan apatito, illmenita y esfena.

Estructura

El afloramiento en la zona estudiada es de poca extensión; se trata de una intrusión granitica, posterior al emplazamiento del granito de dos micas, a favor de zonas de decilidad de la corteza.

Geotecnia

Las características geotécnicas son muy similares a las del granito de dos micas; se encuentran algo más tectonizado y su alteración de jabres de grano más grueso.

GRANODIORITA (01b)

Litología

Granito calco-alcalino, con megacristales de feldespato potásico y abundante biotita; de la observación microscópica se deduce la presencia de moscovita, pertitas y biotita de color marrón-rojizo, como minerales accesorios titanita y opacos.

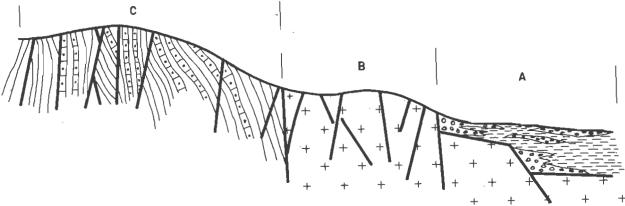


Figura 15. Relación entre las granodioritas 01b y las series ordovícicas (12a) y neógena (32a)

- a) Arcillas gravas y areans (32a)
- b) Granodioritas (01b)
- c) Esquistos y cuarcitas (12a)

Litología

Se dispone emplazado en un macizo alargado de orientación nortesur, de contornos regulares, y genéticamente anterior a la fase que deforma la esquistosidad principal. Se encuentra intensamente tectonizado con dos direcciónes preferentes de fracturas y diaclasas, una norte-sur y la otra este-oeste.

Geotecnia

Estable, compacto, permite taludes artificiales verticales, no ripables, drenaje interno por diaclasado bueno, esta recubierto en $z\underline{o}$ nas por jabres, resultado de su alteración "in situ", que por su $p\underline{o}$

tencia se consideran como grupo litológico.



FILON DE DIABASA (04c)

Litología

Diabasa, constituida mineralógicamente por augita, plagiocla sa y clorita, como mi nerales esenciales y apatito, epidota y se ricita como accesorios. Muy compacta y de grano medio. Presentan disyunción en bolos que tienen una costra de altera ción muy superficial del orden de 5 centímetros, encontrándose enseguida la ro ca fresca le color verde oscuro.

Fotografía 22. Granodioritas CN-VI Guitiriz

Estructura

Se encuentra emplazado dentro de la granodiorita en una zona de alteración profunda de la misma. Aparecen bolos un tanto caóticos, dentro del jabre; se debe de tratar no de un filón único, sino de las últimas apófisis de un filón mayor situado en profundidad (fig. 16).

Geotecnia

Material canterable, utilizable como capa de rodadura. Actualmente está explotado para su empleo como roca ornamental.

GRANITO DE DOS MICAS (01a)

Litología

Granito (Leucogranodiorita), con microclina y plagioclasa, dominando la moscovita (en fenocristales) sobre la biotita. Del estudio microscópico, obtenemos como resultado la presencia de andalucita y sillimanita.

Estructura

Se presenta en un macizo alargado, concordante con la granodiori ta. Se encuentra muy tectonizado, con gran densidad de fallas y diaclasas.

POSICION DE LAS SALBANDAS ANTES DEL PROCESO DE ALTERACION.

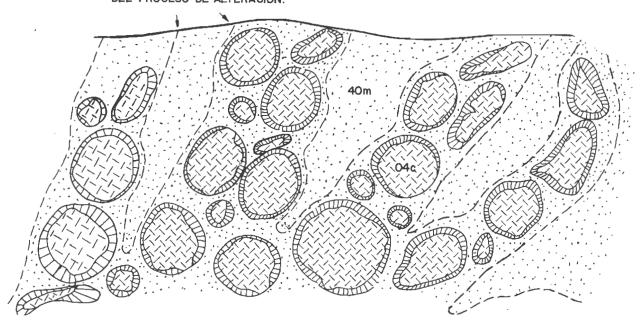


Figura 16. Detalle del dique de diabasas 04c) Bolos de diabasa 40m) Jabres

Geotecnia

Su comportamiento geotécnico es similar al de la granodiorita.

FILONES DE CUARZO (04a) Litología

Se trata de filones de distinta potencia, irregularmente distribuidos dentro del grupo 12a. En relación con la roca encajante, son concordantes con la estructura del conjunto.

Geotecnia

No presentan proble mas de indole geotéc nico especificos.



Fotografía 23. Morfología del granito de dos micas 01a

PIZARRAS, PIZARRAS CON INTERCALACIONES DE CUARCITA Y CUARCITAS (12c)

Litología

Pizarras de color azul a negro, mineralógicamente constituïdas principalmente por arcillas, presentan tramos de predominio arenoso en que las pizarras areniscosas pasan lateralmente a pequeños estratos de cuarcitas. Intercalados en la serie pizarrosa, estos estratos, cuarciticos, adquieren ocasionalmente dimensiones que permiten su representación cartográfica.

Se encuentran bastante alteradas, dando como resultado suelos coluviales y eleuviales arcillo-arenosos, en los que abundan cantos sub angulosos de pizarra y cuarcita.

Estructura

El conjunto se dispone subvertical, observándose pliegues dentro de la estructura general, marcados por los materiales más competentes (cuarcitas) que actúan rigidamente; la estratificación coincide con la pizarrosidad, de disyunción en las lajas.

Geotecnia

Las pizarras son ripables. Drenaje superficial deficiente en zonas planas, por la existencia de suelos arcillosos, drenaje interno acep table por su estructura: diaclasado y pizarrosidad. La cuarcita es material canterable.

PIZARRAS ARENOSAS Y CUARCITAS (12b)

Litologia

Pizarras are nosas y areniscas de tonos ocres claros y amarillen tos cuanto están alteradas, y grisáceos en fractura reciente. Entre ellas se intercalan niveles de cuarcita, de potencia no superior a los 2 metros. Caracteriza el grupo el potente desarrollo de una foliación secundaria muy fina, tipo pizarrosidad, lo que trae consigo la disyunción en lajas de los litotipos constitutivos del grupo.

Estructura

La pizarrosidad sigue un rumbo general norte-sur y los buzamien tos de la misma son variables, pero siempre próximos a la vertical; el grupo está intensamente cuarteado por diaclasas, lo que unido a la existencia de la ya citada pizarrosidad, que en ningún caso se encuentra soldada, da origen al fácil desmoronamiento del material.

Geotecnia

Drenaje interno aceptable por diaclasado y pizarrosidad. Estabilidad de taludes artificiales media, dadas las características de disyunción en lajas y cuarteamiento de la roca. Se ha observado que en taludes artificiales subverticales es inestable. Pueden existir deslizamien tos al aplicar cargas paralelas a la pizarrosidad. Es localmente ri

pable.



Fotografía 24. Pizarras areniscosas (12b) en la zona de Irijoa

ESQUISTOS AXULADOS (12a)

Litología

La litología común a todo el grupo son esquistos azulados, cuya com posición mineralógica varía secuen cialmente de arcillosa a cuarcitica; de manera esporádica se intercalan cuarcitas, filones de cuarzo y de pegmatita, que aumentan la compacidad y estabilidad del conjunto. Los esquistos son en zonas de grano muy fino, lo que favorece los delizamientos a favor de la esquistosidad, al actuar como lubricantes los miner ales arcillosos y micáceos.

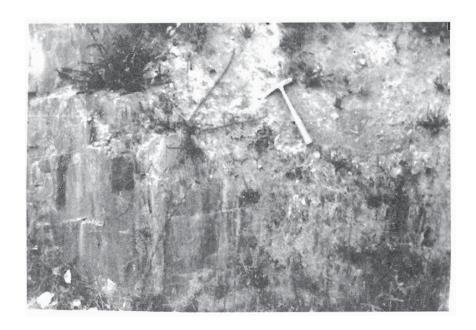
Estructura

Afloran en dos grandes bandas que se extienden de norte a sur a lo largo del cuadrante 46-2, la esquistosidad no demasiado desarrollada, es subvertical.

Geotecnia

Laroca no alterada permitetaludes naturales verticales. Drenaje superficial e intenso medio.

Puede presentar problemas de índole geotécnico, al aplicar cargas paralelas a la esquistosidad y son posibles los deslizamientos en las capas más arcillosas.



Fotografía 25. Esquistos azules (facies cuarcítica) en el apeadero de Aranga

ESQUISTOS PELITICOS CON INTERCALACIONES DE PEGMATITAS Y ROCAS BASICAS (11b)

Litología

Esquistos de bajo grado de metamorfismo, predominantemente micáceos, bastante deleznables, exfoliándose fácilmente en lajas a favor de los planos de esquistosidad; como intercalaciones aparecen pequeños niveles (de 2 a 3 cm) de ampelitas negras.

Se hallan recubiertos totalmente por un suelo de alteración "in situ" de naturaleza arcillo-arenosa.

Itercalados en el conjunto esquistoso, afloran pegmatitas y rocas b $\underline{\acute{a}}$ sicas.

Estructura

Estas rocas ocupan el extremo noreste de la zona. Presentan una esquistosidad subvertical y las intercalaciones de pegmatita se encuentran en forma de filones que cortan oblicuamente la estructura.

Geotecnia

Conjunto ripable, exceptuando los filones de pegmatita. Drenaje superficial deficiente.

FILONES DE PEGMATITA (04e)

Litología

Fenocristales de cuarzo, feldespato (ortosa) y mosovita dispuestos irregularmente. Los feldespatos se encuentran parcialmente alterados a caolín.

Estructura

Son filones que cuando afloran entre el grupo 11b cortan las estructuras con direcciones noreste-suroeste y cuando lo hacen entre el 12a son concordantes con la estructura general.

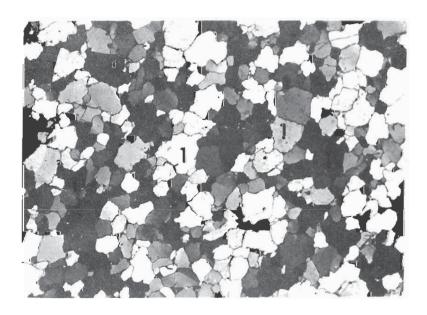
Geotecnia

No presentan ningún problema especial, por su pequeño volumen de afloramiento no varían las condiciones geotécnicas de los grupos don de se encuentran, excepto en lo que se refiere a la ripabilidad, son niveles no ripables.

ORTOCUARCITAS, CUARCITAS, ARENISCAS (11a)

Litología

El conjunto litológico predominante está formado por ortocuarcitas de grano medio a fino, de color gris blanquecino, en fractura algo rosadas; tienen un cemento silíceo, que se concentra en la superficie debido a la exhudación del cuarzo; en el interior es prácticamente una arenisca poco cementada; existen niveles totalmente cuarcíticos.



Fotografía 26. Microfotografía de ortocuarcita (Nicoles cruzados). Solo se observa la presencia de granos de cuarzo (1).

Estructura

Se dispone en bancos, entre los que resaltan los de cuarcita, la estratificación tiene una dirección norte-sur y el buzamiento hacia el oeste, con valores de 20° a 30° .

Se observan abundantes estratificaciones cruzadas.

Geotecnia

No presentan en general problemas geotécnicos. No ripable por sus intercalaciones de cuarcita y por la costra silícea superficial.

METAGRAUWACKAS (10a)

Litología

Este grupo comprende la denominada formación "ollo de sapo".Lito lógicamente lo constituyen metagrauwackas con dos facies. Una facies de grano fino, semejante a esquistos arcillo-arenosos, en los que se aprecian fragmentos de rocas y se caracterizan por la presencia de cuarzos azules. Otra facies, de grano grueso y textura porfiroide, con fenocristales de feldespato. Incluimos las dos litologías en un solo grupo debido a que el tránsito de una a otra es gradual. Están recubiertas prácticamente en su totalidad

Estructura

Forma este grupo el núcleo del anticlinorio de Guitiriz, es patente la foliación gneísica; la disyunción es irregular, no coincidiendo necesariamente con la foliación, presenta pequeños filones de cuarzo donde se observan fenómenos de boudinage.

Geotecnia

El conjunto no presen ta dificultades en cuan to a cimiento para el firme de carreteras, permite taludes artificiales superiores a la 60º, drenaje interno aceptable.



Fotografía 27. El "ollo de sapo". La esquistosidad está netamente desarrollada. Pueden observarse "boudinages" en los filones de cuarzo.

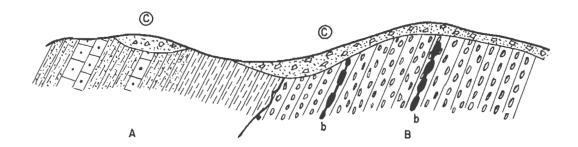


Figura 17. Contacto entre el "ollo de sapo" (B) y los esquistos ordovícicos (12 a) (A) (C).

Recubrimientos superficiales. b) Boudinages en los filones de cuarzo.

TERRAZAS DE GRAVAS CON MATRIZ ARCILLO-ARENOSA (40a)

Litología

El mayor volumen de estos depósitos está ubicado en la confluencia de los ríos Ladra y Parga.

Predominan los cantos de cuarcita, redondeados a subredondeados aunque existen algunos clastos de pizarra (en lajas) y de rocas ígneas. La matriz que los aglutina es de naturaleza arcillo-arenosa. En algunos puntos aparecen lentejones de arenas. Estas terrazas están recubiertas por un aluvial arcilloso, y en ocasiones por un suelo pantanoso. En caso de necesidad las gravas pueden ser explotadas como material granular.

Grupo 40c

Aluviales areno limosos con materia orgánica, se encuentran limitados a arroyos, de bajo potencial de transporte.

Grupo 40h y 40k

Coluviales limo arenosos (40h) formados a expensas de granito y cuarcita con poco transporte, contienen bolos de granito y cantos poco evolucionados y angulosos ecuarcitas cuando se sitúan sobre ellas. Los coluviales 40 k son de naturaleza arcillosa, y proceden de la alteración de esquistos.

Grupo 40m y 40p. Jabres

Suelo de alteración "in situ" de los granitos, como resultado de la acción meteórica se produce una arenización y disgregación de la roca, que se localiza preferentemente en la red de fracturación y dia clasado, obteniéndose distintas potencias de jabres en puntos muy proximos, Como resultado de la alteración química se produce la caolinización de los feldespatos dando origen a una matriz arcillosa. Lo calmente contienen materia orgánica (40p).

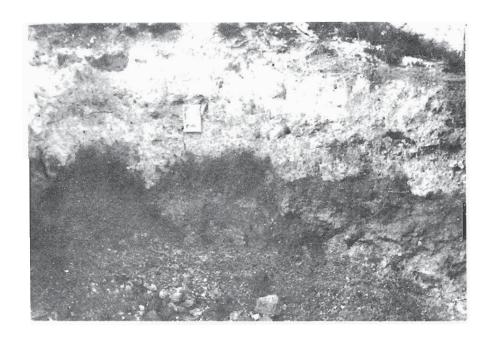
Grupo 400

Suelo pantanoso formado sobre las terrazas situadas en la conflue<u>n</u> cia de los ríos Parga y Ladra y sobre los sedimentos neógenos del sur Guitiriz.

Este es el grupo que presentan mayores dificultades geotécnicos de todo el tramo, poseen un drenaje superficial deficiente y capacidad portante baja, pudiéndose producir asientos importantes.

Grupo 40r

Eluvial arcillo-arenoso con limos formando a expensas de los depósitos neógenos, sus características geotécnicas son deficientes, en general coinciden con las del suelo pantanoso.



Fotografía 28. Zona de alteración profunda y de caolización de feldespatos

Grupo 40s

Localmente el jabre tiene una alteración profunda presentando niveles de caolín. En estas zonas existen problemas geotécnicos por hin chamiento de arcillas, dificultad de drenaje y posibilidad de asiento, pero dada su escasa extensión no es fácil que afecten al trazado de nuevas vías.

6.3. RESUMEN DE LA ZONA

Como síntesis, consideramos cuatro conjuntos con características geotécnicas homógeneas.

a) Sedimentos Neógenos (32a)

Este grupo es el que presenta mayores dificultades geotécnicas den tro de la zona, tanto por su propia litología como por los suelos que se originan a expensas de él.

Posee un drenaje superficial deficiente, baja capacidad portante, pue den producirse asientos considerables, se acentúan las dificultades geotécnicas al existir intercaladas en las arcillas plásticas, pequeños niveles de lignitos.

b) Serie sedimentaria pizarrosa y esquistosa

Tanto las pizarras como los esquistos de la zona varían de arcillosas a cuacíticas, presentando una mayor alteración los terminos arcillosos y posibilidad de deslizamientos a favor de la esquistosidad.

En cuanto a capacidad portante y estabilidad, puede presentar problemas cuando se apliquen los esfuerzos paralelamente a la dirección de la esquistosidad.

La formación "Ollo de sapo" (10a) reune características geotécnicas semejantes.

c) Grupo granitico

No presenta problemas geotécnicos, buena permeabilidad interna a favor de la intensa tectonización (densa red de fracturas y diaclasas) y buena estabilidad.

La alteración meteórica provoca la arenización de las distintas rocas graníticas, dando como resultado los suelos eluviales, denominados jabres. Son de potencia variable, aumentado esta en las zonas de mayor fracturación, al permitirse una mayor penetración de las aguas de infiltración, con el consiguiente aumento de la meteorización química.

Estas formaciones de jabres presentan alta cohesión y ángulo de rozamiento, permitiendo taludes artificiales de 70° en alturas de 6 a 7 metros; su textura favorece una alta permeabilidad, no existiendo problemas en cuento a drenaje.

d) Grupo de cuarcitas y areniscas.

El grupo no interesa al actual trazado de carreteras. No presenta problemas de orden geotécnico, buena estabilidad y drenaje superficial aceptable.

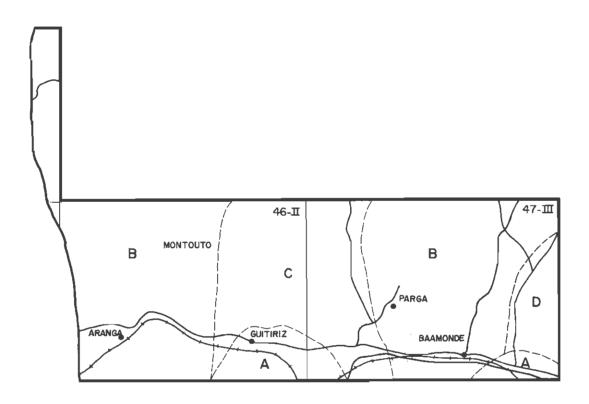


Figura 18. Resumen de la zona 4

NOTA: La información de este apartado corresponde exclusivamente a la fecha de edición de esta publicación

7. YACIMIENTOS

7.1. CANTERAS

Son muy numerosos los lugares en los que los diversos grupos litológicos son objeto de explotación en canteras. También son abundantes los puntos aprovechados en un pasado no lejano, para la extracción de material.

Con respecto a la calidad del material y por lo que se refiere a su aprovechamiento para la construcción de carreteras podemos considerar:

a) Materiales excelentes

Las anfibolitas pertenecientes al grupo 2a. Actualmente son objeto de explotación en el término municipal de Betanzos y son utilizadas para la obtención de gravillas. También fueron extraidas en algunos puntos del afloramiento de Irijoa-La Castellana. Los yacimientos de esta banda básica son escasos y de volumen medio, dada la gran alteración de este litotipo, para el afloramiento al que nos referimos.

Las ortocuarcitas (11a) también son de alta calidad, aunque su extracción es difícil por su gran dureza y compacidad. Los posibles ya cimientos en este grupo se sitúan en el borde oriental del cuadrante 47-3.

Los filones apliticos (04b), existentes en el cuadrante 21-3, reunen condiciones muy aceptables para su empleo como material de construcción de carreteras. Los filones de pórfidos, aunque proporcionan un material de altas características, son de difícil explotación, ya que sus yacimientos se encuentran muy próximos al núcleo urbano de La Coruña, en un área en vías rápidas de urbanización.

Las diabasas situadas al noreste de Guitiriz son explotadas para su utilización como roca ornamental.

b) Materiales buenos

Los gabros 02b también reunen buenas características, pero son alterables frente al sulfato magnésico. Su único yacimiento se sitúa en el extremo sur del cuadrante 46-3.

NOTA: La información de este apartado corresponde exclusivamente a la fecha de edición de esta publicación

Los granitos de dos micas no reunen características muy apropiadas al ser el tamaño de grano medio o grueso.

Los granitos porfiroides de biotita, son explotados en los cuadrantes 21-3 y 45-4, para su utilización en bloques para sillería.

c) Materiales aceptables

Así pueden ser considerados los materiales resultantes de la explotación de los esquistos 05f y los granitos gneïsicos de anatexia 05d.

7.2. YACIMIENTOS GRANULARES

Los niveles de gravas cuarciticas bien graduadas, los grupos 32a y 32b son objeto de explotación en las cuencas de los ríos Mero y Barces (cuadrante 45-1) y en los alrededores de Guitiriz (cuadrante 46-2).

También pueden ser aprovechadas en las proximidades de Arteijo, cuadrante 45-4.

Los yacimientos de arenas son de génesis marina y eólica. Estan constituidos por arenas mal graduadas con limos. Se sitúan exclusivamente en los cuadrantes 45-4 y 21-3.

NOTA: La información de este apartado corresponde exclusivamente a la fecha de edición de esta publicación

CUADRO RESUMEN DE YACIMIENTOS

CANTERAS EXPLOTABLES

Cuadrante	Cantera	Grupo geotécnico	Volumen m3	Tipo de yacimiento	Calidad del material
21-3	Pg1-2-3 y 4	Oic, P ⁿ g	ilimitados	buenos	bueno
45-4	Pg 1 y 3	Oic, Piig	ilimitados	buenos	bueno
45-4	Pg 2 y 3	Ma, P´g	ilimitados	buenos	bueno
46-4	Pg1-2 y 3	01a, P'g	ilimitados	buenos	bueno
46-3	Pg 2 a 9	Ola, P [*] g	ilimitados	buenos	bueno
46-3	Pg - 1	01b, Pg	ilimitados	bueno	bueno
47-3	Pg1-2 y 3	01b, Pg	ilimitados	buenos	bueno
46-3	Pb-1	02b, Pb	ilimitado	bueno	bueno
21-3	Fa1-2 y 4	04b, Fa	ilimitados	excelentes .	exice lente
21-3	Fa-3	04b, Fa	700,000	buen o	exce lente
21-3	Fp-1 y 2	04d, Fp	360.000	regulares	excelente
46 <i>-</i> 2	Fd-1	04c, Fd	100.000	regular	excelente
45~1	Ma-1-2-3	02a, Ma (Ms)	ilimitados	exce lentes	excelente
46-4	Ma-1	02a, Ma (Ms)	360.000	bu e n o	exce lente
46-4	Ma-2	02a, Ma (Ms)	240.000	bueno	excelente
46~3	Ma-1	02a, Ma (Ms)	450.000	bueno	exce lente
47-3	Mq 1 y 2	11a, Mg + Da	ilimitados	exce lentes	excelente
45-4	Me-1	05f, Me (Mn)	ilimitado	regular	regular
45-1	Me 1 y 2	05f, Me (Mn)	ilimitados	regulares	regular
46-2	P'g Mn1-2 y 3	05d, P'g Mn	ilimitados	regulares	regular
46-3	P'g Mn-1	O5d, P′g Mn	ilimitado	regular	regular
YACIMIENT	OS GRANULARES				
21-3	GW-1	32b, GW + Dr + Ar	300,000	, bueno	bueno
/E /	CU 4	33P CM T V" T V"	257 000	Lucas	h

23-1 ESP-1 40q, ESP 250.000 bueno bueno	21-3 45-4 45-1 46-2 46-2 46-2 23-1 23-1	GW-1 GW-1 GW1-2-3 y 4 GW-1 GW-2 GW-3 RSP-1 ESP-1	32b, GW + Dr + Ar 32b, GW + Dr + Ar 32b, GW + Dr + Ar 32a, Ar + Dr + Dc 32a, Ar + Dr + Dc 32a, Ar + Dr + Dc 40f, RSP 40q, ESP	300.000 250.000 i limitados 350.000 750.000 920.000 270.000 250.000	bueno bueno exce lentes bueno bueno bueno bueno bueno bueno bueno	bueno bueno excelente bueno bueno bueno bueno bueno bueno
---	--	---	--	--	---	---

8. BIBLIOGRAFIA CONSULTADA

Para la realización del presente estudio han sido consultadas fundamentalmente las siguientes publicaciones:

IGME

- Mapa geológico de España escala 1/200.000. Sintesis de la carto grafía existente. Hoja 8 (Lugo).
- Comunicaciones presentadas a la III reunión de Geólogos del nor oeste de la Península Ibérica, celebrada en Galicia y norte de Por tugal en septiembre de 1969. Boletín Geológico y Minero. Tomo 81. Marzo-junio de 1970.
- Hojas geológicas numeros 21 (La Coruña), 45 (Betanzos) y 46 (Oza de los ríos) a escala 1/50.000.

PARGA PONDAL.I

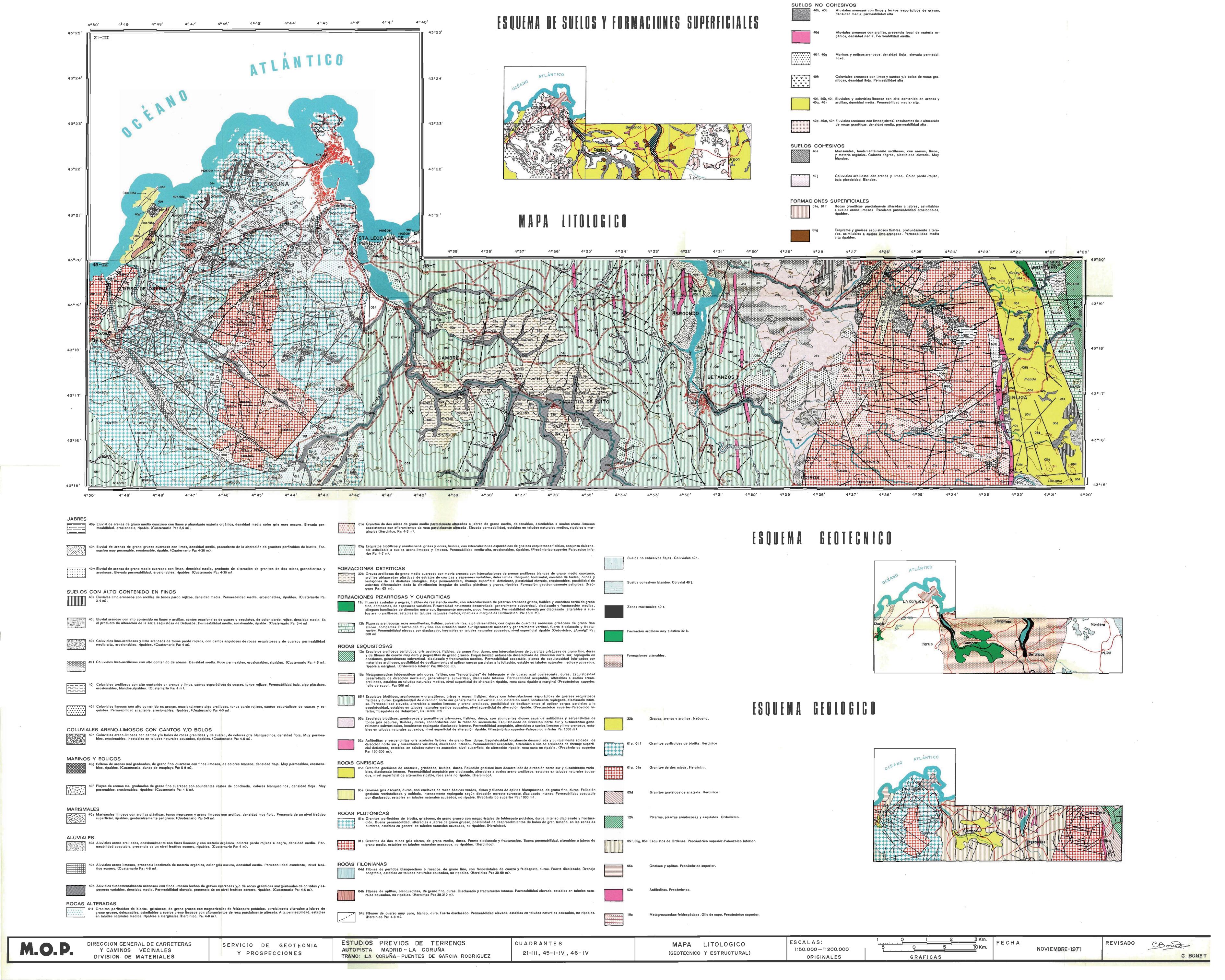
- Mapa petrográfico y estructural de Galicia a escala 1/400.000.
- Datos geológicos-petrográficos de la provincia de La Coruña. Vigo 1966.

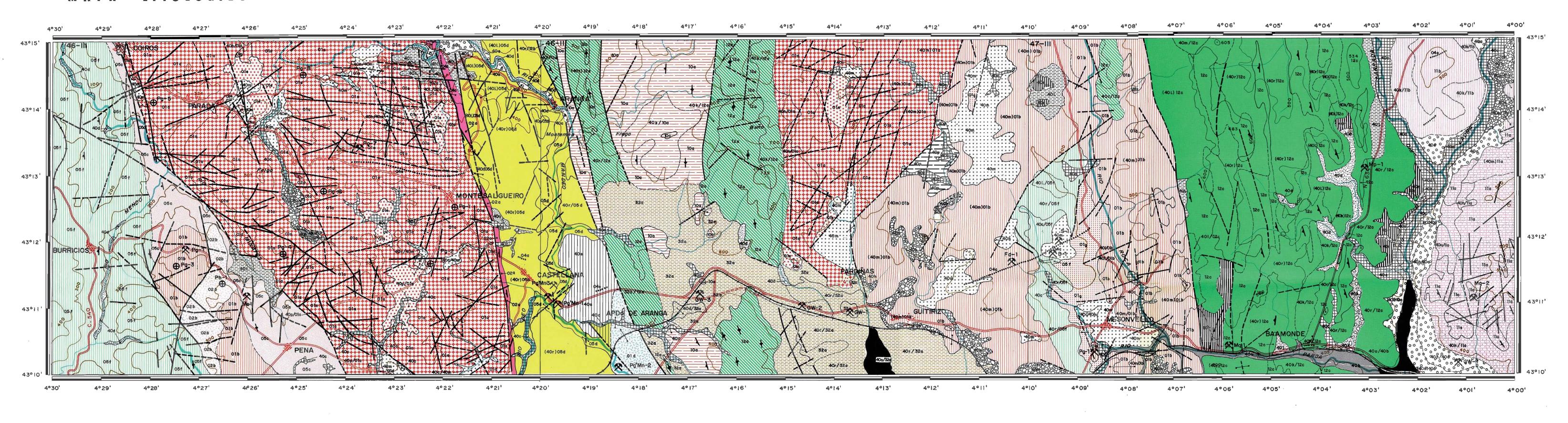
PARGA PONDAL, MATTE Y CAPDEVILA

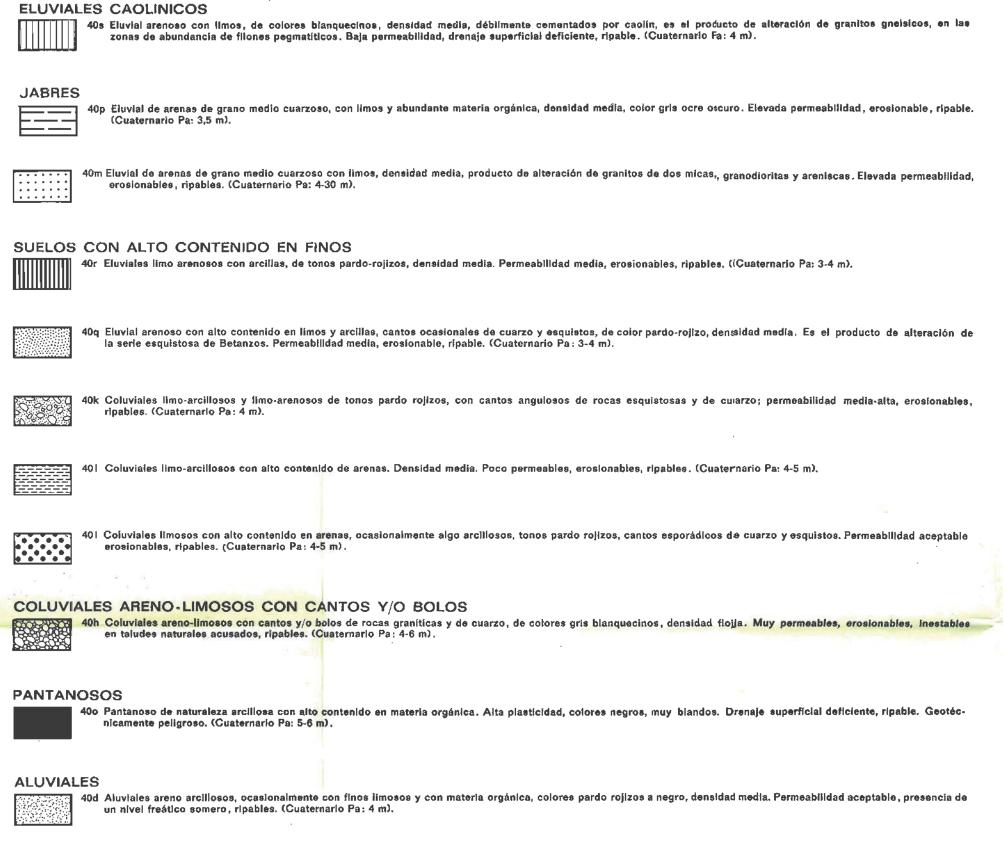
- Introduction a la geologie de l'Ollo de sapo. Formation porphiroide de antesilurienne du nord ouest de l'Espagne. Not y Com. IGME. nº 76 (1964).

PARGA PONDAL, LOPEZ AZCONA Y TORRE ENCISO

- Mapa geológico provincial de La Coruña IGME (1964).





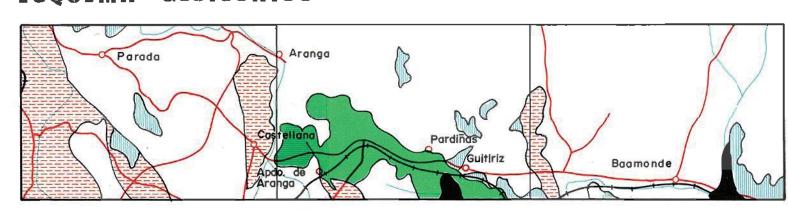


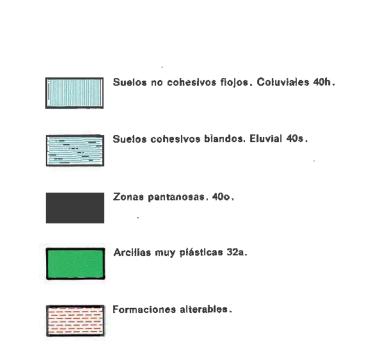


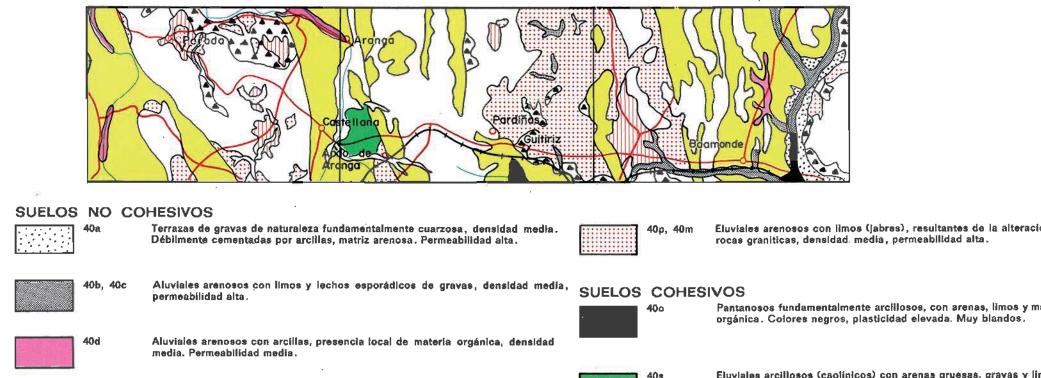
ESQUEMA DE SUELOS Y FORMACIONES SUPERFICIALES

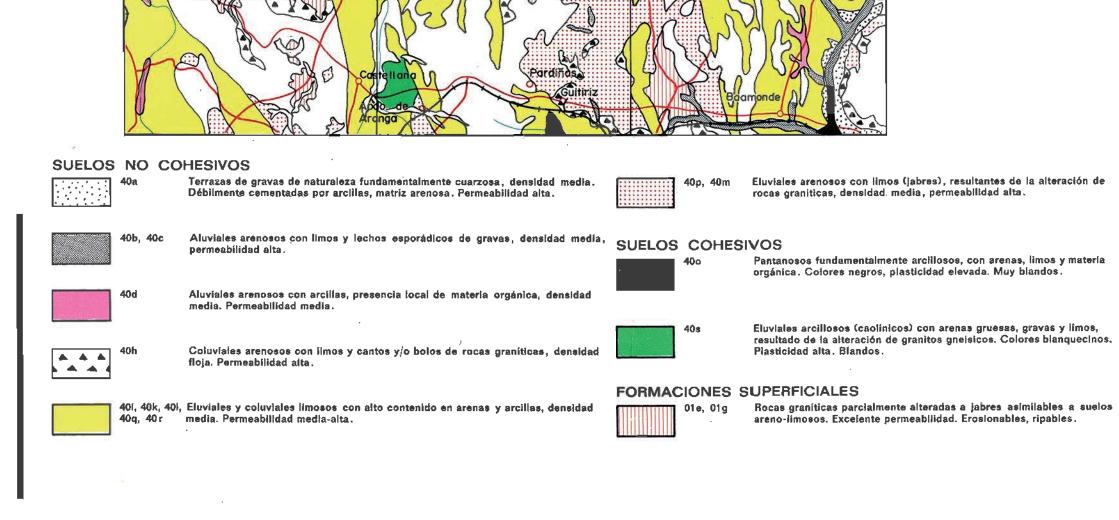


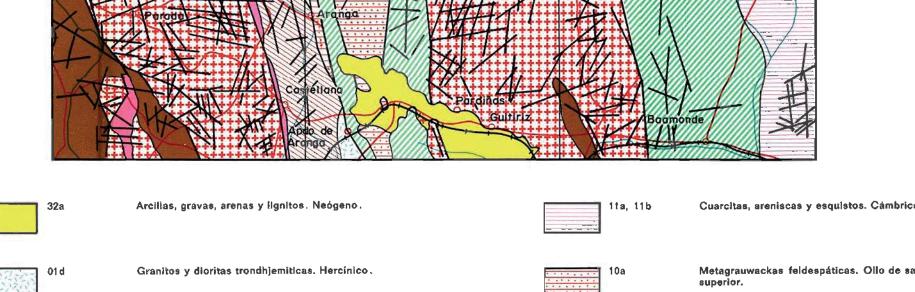
ESQUEMA GEOTECNICO











		++-	++4	**************************************	**++++	+++++	
		32a	Arcilias, gr	avas, arenas y ilgnitos. Neógeno.		1ta, 11b	Cuarcitas, areniscas y esquistos. Cámbrico.
	经数数	01 d	Granitos y	dioritas trondhjemiticas. Hercínico.		10a	Metagrauwackas feldespáticas. Ollo de sapo. Precámbrico superior.
	****** ******	01a, 01b, 01e, 01g	g Granitos d	e dos micas y granodioritas Hercinico.		05f, 05g, 05c	Esquistos de Ordenes, Precámbrico supertor. Paleozoico inferior.
ı		05d	Granitos g	neisicos de anatexía. Hercínico		02a, 02b	Anfibolitas, serpentinitas y gabros. Precámbrico.
		12a, 12b, 12c	Pizarras, p	izarras areniscosas y esquistos. Ordovícico.			