

20307

MAPA GEOLOGICO DE ESPAÑA

Escala 1:50.000.

MICERECES DE TERA

INFORME SEDIMENTOLOGICO



Ibergesa

Ibérica de Especialidades Geotécnicas, S.A.

INTRODUCCION

Dentro de la presente Hoja se han realizado análisis de R-X, granulométricos, cantométricos y de minerales pesados en los materiales de edad Terciaria y Pliocuaternaria.

Se describen las características sedimentológicas de los distintos niveles cartográficos, dando una visión general de la evolución de los sedimentos recientes.

Dado lo restringido de la zona estudiada con relación a la cuenca del Duero, las conclusiones aquí obtenidas son sólo aplicables al ámbito de esta Hoja.

Los análisis granulométricos se han realizado con - - veintidos tamices que oscilan desde el tamaño de 4 mm hasta el 0,063 mm.

En cuanto a las cantometrías, las medidas de la longitud mayor se han realizado en todos los cantos, sólo para - los comprendidos entre 4 y 6 mm se han tomado además otras medidas como : (B) anchura; (c) espesor; dimensión (AC); - (R) y (R₂) siendo los dos radios menores de las circunferencias inscritas dentro del canto en el plano determinado por A y B.

La fracción pesada se ha obtenido entre los tamaños - 0,5 - 0,05 mm, partiendo de un peso inicial de muestra comprendida entre 100 y 200 gr.

1. ANALISIS DEL TERCIARIO

De las muestras estudiadas en los materiales del Terciario se ha observado, como norma general, una gran monotonía en los resultados, tanto en análisis granulométricos, minerales pesados, como en Rayos X.

De las curvas granulométricas obtenidas en la Hoja presente, se pueden señalar a nivel general las siguientes características.

a) Todas las "curvas normales de frecuencia" son polimodales, con un número de máximos y mínimos que se repiten constantemente, ya sea de una forma parcial para cada curva o total.

Los máximos coinciden, en valores ϕ , con los siguientes intervalos:

Entre	(-2) ϕ	y	(-1) ϕ
"	0,51 ϕ	y	0,75 ϕ
"	1,25 ϕ	y	1,50 ϕ
"	2 ϕ	y	2,25 ϕ
"	2,75 ϕ	y	3 ϕ

De estas frecuencias, la que generalmente es más acusada es la comprendida entre 0,51 ϕ y 0,75 ϕ , que equivale al intervalo comprendido entre 0,707 - 0,595 mm.

Se observa la presencia de un mínimo muy persistente en todas las curvas, que corresponde al intervalo 0,75 ϕ - 1 ϕ que en milímetros equivaldría al intervalo 0,595 - 0,500 mm.

Esta característica polimodal de las "curvas de frecuencia normal" nos indica una moderada clasificación (según FRIEDMAN).

b) Las "curvas de frecuencia acumuladas" se caracterizan también por presentar, una gran dispersión, indicando aparición de toda la gama de tamaños. La tendencia de todas

20307

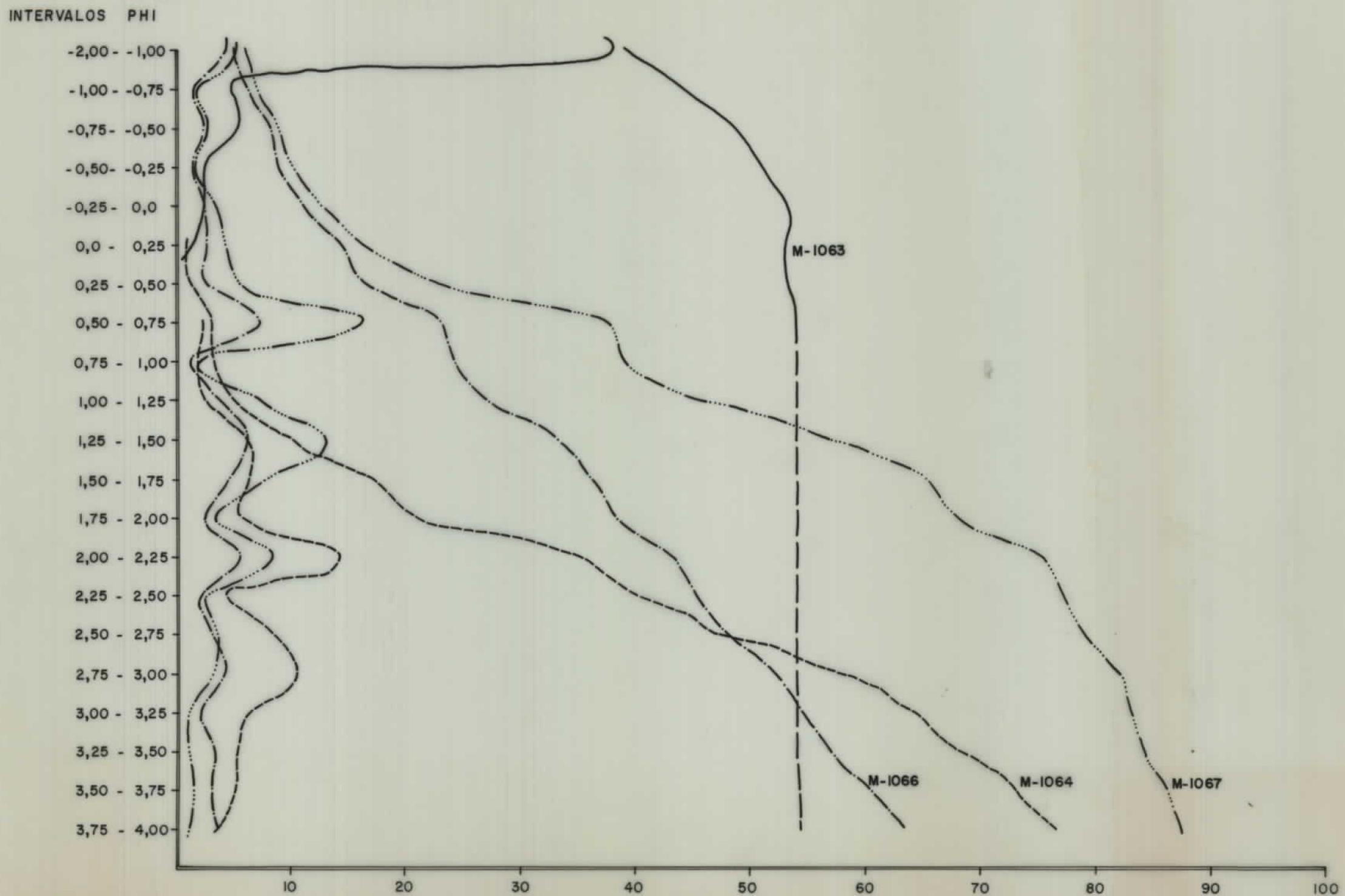


Fig. 1 Curvas normales y acumuladas de granulometrías para sedimentos del Terciario y Pliocuaternario Hoja de MICERECES 12-13

las curvas, en general es sigmoïdal. En la fig. 1, se muestra un corte típico de los materiales del Terciario, representativo de toda la Hoja, donde pueden observarse las características anteriormente señaladas.

Como excepción se advierte la buena clasificación de la muestra 1.063, poco frecuente en este tipo de series.

En general, para todos los tramos detríticos, se observa que las fracciones de arena fina son menos abundantes, así como las fracciones de tamaño limo, encontrándose la mayor abundancia de frecuencias para los intervalos PHI comprendidos entre 0,25 a 2,75 que se corresponden con 0,841 y 0,149 mm respectivamente.

Dentro del contexto de la Hoja, el Terciario presenta una distribución de los minerales pesados muy monótona y apenas se observan variaciones en su porcentaje, tanto en la horizontal como en la vertical, dentro de los tramos detríticos de donde se han extraído las muestras.

El porcentaje de la andalucita es de un 22,28%, mientras que los demás minerales de este grupo son mucho menos abundantes, faltando en ocasiones (sillimanita 4,83%, distena 0,44%, fibrolita 0,14%, estaurolita 0,42%).

Dado que el grado de metamorfismo de los materiales encajantes es muy bajo, no existen minerales pesados como andalucita, sillimanita, etc..., por tanto, estos deben de provenir de zonas más alejadas, probablemente al NO, en el macizo Hespérico. No hay que descontar unos posibles aportes de los macizos próximos que se mezclarían con los aportes fluviales que provienen de zonas más interiores de la cuenca. Estos materiales corresponderían a los sedimentos más finos.

La turmalina se presenta casi constantemente, mientras que el circón es mucho menos abundante (0,23%).

La turmalina se encuentra presente a nivel regional, mientras que el circón, rutilo, y los minerales de este grupo, probablemente son del primer ciclo.

MUESTRAS DE 1130 A 1134

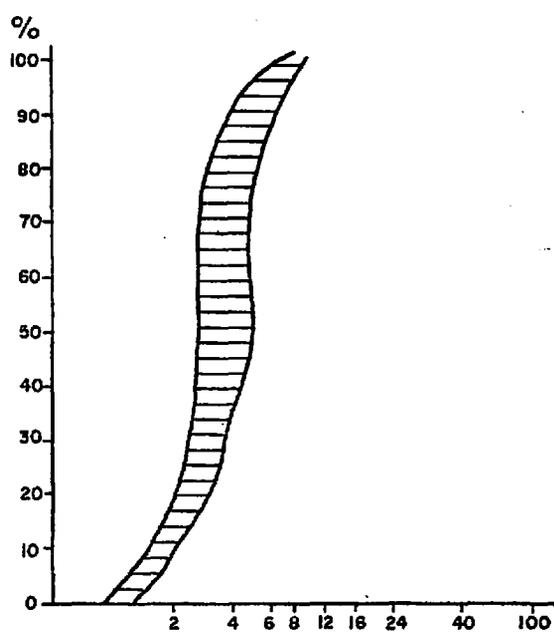


Fig.2'. Espectro de las curvas acumuladas de los análisis cantométricos.

Hoja de MICERECES

MUESTRAS DE 1135 o 1140

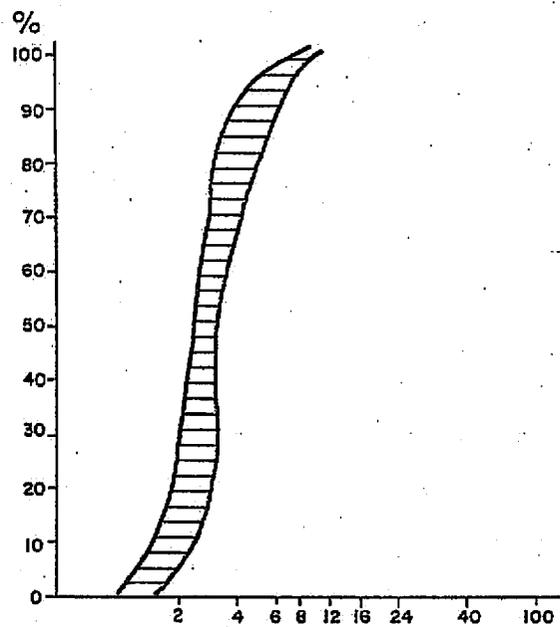


Fig. 2 Espectro de las curvas acumuladas de -
los análisis cantométricos de MICERECES

MUESTRA	PESADOS	ANDALUCITA	SILLIMANITA	DISTENA	FIBROLITA	ESTAUROLITA	CIRCON	RUTILO	TURMALINA	BARITINA	EPIDOTA	OPACOS	OXIDOS	ALTERADOS	F. ROCAS
1.062	6,00														
1.064	29,50	2,90										4,00	3,00	8,00	78,00
1.066	36,00				2,00	3,00			9,00	3,00		10,00	4,00	28,00	5,00
1.070	23,00	4,60		2,30					9,90		6,10	12,20	26,70	15,20	
1.074	7,20											15,20	4,00	2,00	71,50
1.075	28,50	41,40				0,70	0,70		0,70			34,20	4,00	14,00	15,00
1.076	41,60	2,00							3,20			16,20	5,70	30,10	0,80
1.078	3,20	4,70							3,20		12,00	13,40		9,60	53,90
1.079	4,20	2,10		1,00					5,20		8,40	33,40	9,40	10,80	15,50
1.081	23,40	1,50		0,50		2,20	0,50		3,90			58,40	3,10	6,70	
1.084	39,40	2,20		1,20			1,20		4,00		1,00	41,60		7,80	1,60
1.144	26,00	2,00		0,60					2,50			55,5	3,50	1,00	1,00
1.150	33,30	1,20		0,60					3,70			15,50	10,50	35,50	
1.151	14,70	3,00					1,50		7,40	1,50		27,90	4,30	32,30	7,40
Total a 100 %/o		22,28	4,83	0,44	0,14	0,42	0,28		3,70	0,32	1,53	25,18	5,16	21,00	19,00

Cuadro n° 1

CONTAJES DE MINERALES PESADOS PARA SEDIMENTOS DEL TERCIARIO

HOJA DE MICERECES DE TERA 12-13

MUESTRA	PESADOS	ANDALUCITA	SILLIMANITA	DISTENA	FIBROLITA	ESTAUROLITA	CIRCON	TURMALINA	OPACOS	OXIDOS	ALTERADOS	F. ROCAS
1.147	8,70	3,20			0,60		2,20	7,60	26,00	2,20	43,50	
1.089	35,20	2,00		1,20				6,10	28,20	13,60	10,00	3,60
1.088	36,00					2,20		8,20	8,20	5,80	19,80	19,80
1.067	58,60	2,00				3,00		7,30	22,00	2,00	19,00	5,00
Total a												
100 0/o	34,60	1,80	0,30	1,65	0,55	0,55	7,20	21,10	5,90	23,07	7,10	

Cuadro nº 2

CONTAJE DE MINERALES PESADOS PARA SEDIMENTOS PLIOCUATERNARIOS

HOJA DE MICERECES DE TERA 12-13

Los opacos (25,18%), óxidos (5,16%), alterados (21%) y fragmentos de roca (18%) son muy constantes y forman el bloque más importante. (cuadro 1).

Una distribución muy parecida presentan los minerales del Pliocuaternario como se observa en el cuadro 2.

La andalucita presenta aún un valor más alto, pero los valores relativos de porcentaje de los minerales no suponen variaciones importantes.

PLIOCUATERNARIO

Se han realizado análisis cantométricos de los sedimentos más gruesos, en especial de los distintos niveles de terrazas, de los cuales sólo se han reflejado algunos datos significativos que permanecen muy constantes en toda la Hoja.

El análisis de las curvas acumulativas, da una aureola muy amplia, que caracteriza una mala selección, gran dispersión y asimetría. En general las curvas son sigmoidales fig. 2 y 2'

Por tanto, la energía de la corriente, debió ser fuerte en las crecidas, con pulsaciones importantes y de gran amplitud. En estos momentos de gran violencia, se debió producir un transporte por tracción sobre el fondo, de masas de aluviones, que posteriormente dejaron de funcionar al disminuir la energía. De esta forma, se producen una serie de materiales caracterizados por una gran heterometría.

En cuanto a la naturaleza litológica de los cantos, se observa un predominio de los cantos de cuarcita sobre los de cuarzo, siendo muy escasos los de pizarra y gneis, etc.

Los valores de los índices morfométricos (desgaste 1 e índice de aplanamiento) se han proyectado en el diagrama de TRICART, fig. 3. y trazada su nebulosa, se observa que el origen es fluvial, apareciendo todos los valores dentro de este campo.

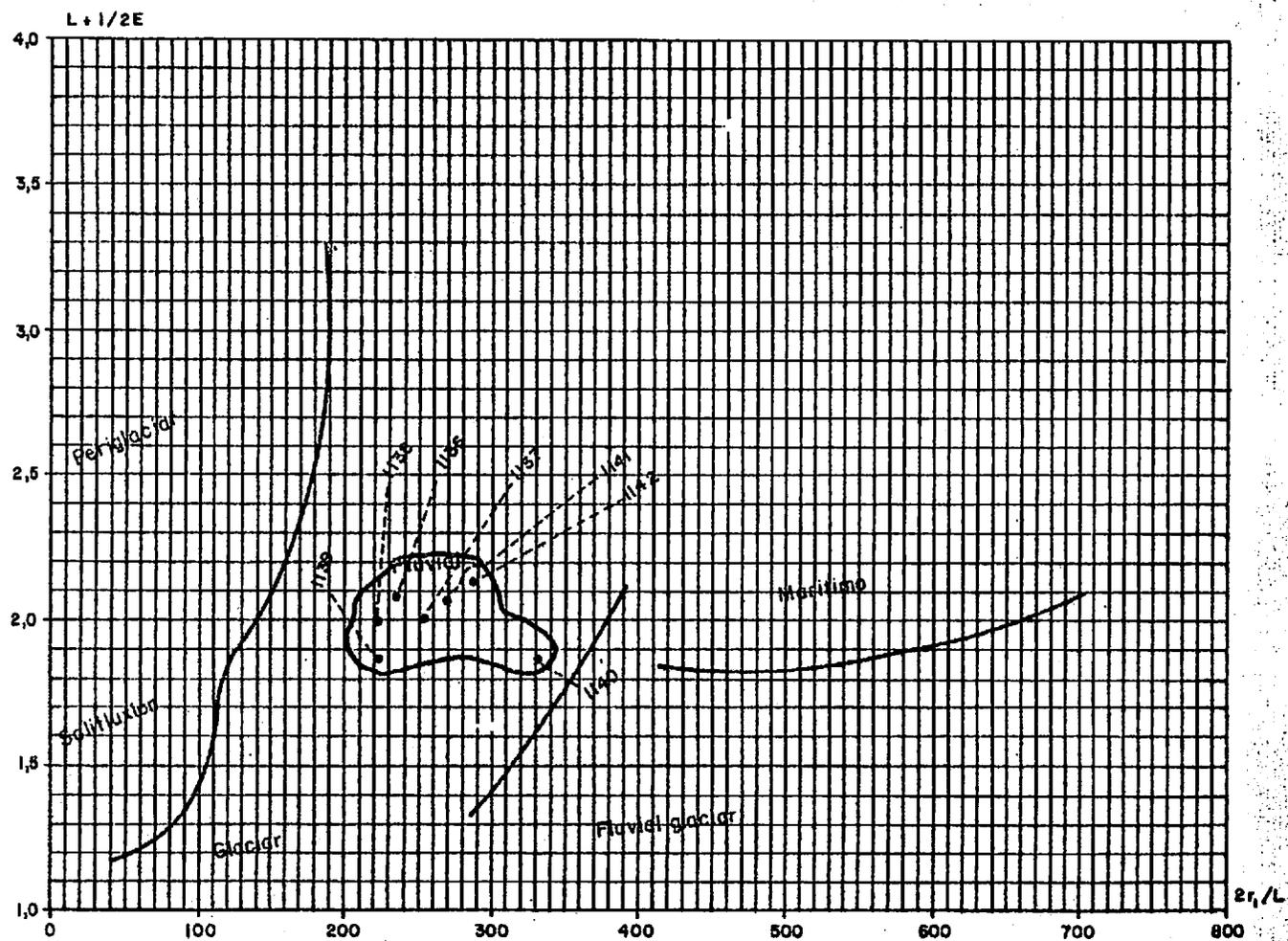


Fig. 3. Situación de los depósitos en el diagrama de Tricart.

Sin embargo, y respecto al nivel Q_1T_5 , de tan amplio desarrollo y debido a su conexión inmediata, en numerosos casos con coluviones y aluviones relacionados, no se destaca la posibilidad de la distinta génesis de los depósitos. Es decir, fluviales y de tracción, pero dadas las características de los afloramientos es difícil poder discernir esta facies dentro de la anterior.

Esta nebulosa es amplia y se aproxima a términos próximos a la soliflucción.

Para los niveles de terrazas inferiores al Q_1T_5 , resulta un origen claramente fluvial y sus depósitos pueden provenir en parte, por la removilización de los niveles anteriores.

De los análisis de las granulometrías de los componentes finos (arenas), se han obtenido curvas polimodales, que presentan hasta 5 y 6 máximos con sus correspondientes mínimos, que quizá sean consecuencia del elevado número de tamices utilizados. Las curvas son asimétricas y se caracterizan por una mala selección, gran dispersión y asimetría.

Los valores de la media, mediana, sesgo y curtosis presentan gran dispersión y varianza.

Las curvas acumulativas son de tipo sigmoidal tendidas y de gran dispersión, como consecuencia de las hipsométricas, resultado de unos aspectos típicos para depósitos de origen fluvial.

2. ANALISIS DE MINERALES PESADOS

En este apartado se describen los minerales constituyentes de la fracción pesada de los sedimentos arenosos. Se trata de dar una idea de su color, pleocroismo, brillo y otras propiedades ópticas que les son características. También se anota su forma y grado de redondez, que junto con su dureza, nos da una idea de la evolución sufrida por el sedimento.

El estudio se realiza con el microscopio petrográfico, sobre minerales en grano, montados entre un portaobjetos y un cubreobjetos e incluidos en un medio diáfano, normalmente bálsamo del Canadá.

Se han realizado contajes en todas las muestras sobre 100 o más granos, dando la proporción relativa de cada uno de ellas. A continuación pasamos a describir uno por uno, todos los minerales presentes, especificando sus propiedades más características.

- TURMALINA

Mineral muy frecuente en la mayoría de las muestras. Aparece normalmente con un pleocroismo verde muy acusado, a veces marrón.

Su forma varía de redondeada a prismática, ésta última menos usual. Bordes de subangulosos a subredondeados. Los tamaños más pequeños aparecen bien redondeados. En alguna muestra se han observado también turmalinas de color azul, pero son muy escasas.

CIRCON

No muy abundante como media, sin embargo hay algunas muestras aisladas que superan el 20%, pero son escasas. Su forma típica de presentarse es en prismas bipiramidales, a veces con las puntas redondeadas, pero conservando constantemen

te su forma primitiva. Esto es lógico debido a la gran resistencia de este mineral. Es transparente, dando colores de birrefringencia muy pálidos. Bordes oscuros muy marcados. Tamaño generalmente pequeño variando de arena muy fina a arena fina.

RUTILO

Aparece de forma muy escasa, tanto el número de muestras como en su abundancia relativa dentro de una misma muestra, - no superando el 3%.

Al igual que el circón aparece con un tamaño comprendido entre la arena muy fina y la arena fina. Color rojo intenso, muy oscuro. Grado de redondeamiento similar al circón.

GRANATE

Mineral también muy escaso, color rosa muy pálido, a veces casi blanco, subanguloso generalmente. En ocasiones se observa el típico "Unagrinado", pero no es corriente. Su isotropismo lo hace diferenciarse bien del resto de los minerales con los que pudiera confundirse.

ANDALUCITA

Es el mineral pesado transparente más abundante, llegando en algunas muestras a superar el 50%. Se presenta con un intenso pleocroísmo rosa, en ocasiones muy exagerado. El tamaño de la andalucita varía en general de arena media a arena gruesa, a veces incluso muy gruesa. Es característico que presenten numerosas inclusiones opacas, probablemente carbonosas. El grado de redondeamiento varía de subanguloso a subredondeado.

ESTAUROLITA

Al igual que la andalucita es un mineral típico de meta morfismo. Color de amarillo intenso a amarillo pardo, en ocasiones con pleocroismo muy acusado. Los granos entran en el tamaño arena media-arena gruesa, presentando bordes subangulosos. Presenta colores de birrefringencia verdes, rojos y anaranjados.

DISTENA

Mineral que aparece muy esporádicamente, tanto en el número de muestras, como en su abundancia.

Se presenta con su típica forma de granos alargados, con los extremos quebrados y a veces redondeados. Pleocroismo nulo y planos de exfoliación perpendiculares, muy visibles en todos los granos observados. En ocasiones se han podido observar pequeñas inclusiones opacas, probablemente carbonosas.

SILLIMANITA

Presenta aspecto fibroso característico con color blanco grisáceo, formas alargadas con bordes rotos y curvados. No presenta pleocroismo y los colores de polarización son muy vivos y brillantes.

Una variedad que aparece con cierta frecuencia es la Fibrolita consistente en agregados aciculares con un aspecto afieltrado.

La sillimanita se ha observado también incluida en cuarzo con formas aciculares.

EPIDOTA

Apenas aparece en una o dos muestras con forma redondeada, pleocroismo amarillo-verdoso y fuerte birrefringencia.

BARITINA

Mineral escaso y con aspecto no muy típico. Siempre aparece incoloro y con pleocroismo nulo. Fragmentos normalmente subangulosos, fracturados y muy irregulares. Presenta inclusiones opacas, quizá metálicas.

FLUORITA

Muy escasa, presentando caracteres muy típicos: formas cuadradas o rectangulares, pleocroismo nulo, relieve negativo y claro isotropismo.

BIOTITA

Relativamente abundante, pero sin aparecer en la generalidad de las muestras. Color oscuro, normalmente marrón, pardo o negruzco. No presenta pleocroismo por encontrarse casi siempre láminas paralelas a (001). Es corriente observar la alteración de biotita a moscovita como consecuencia de la pérdida de hierro (fenómeno común en el proceso de formación de suelos en climas cálidos). De esta forma se observan biotitas con dos tonos diferentes de coloración o diferencias en la intensidad de la misma. Generalmente la zona más oscura corresponde al núcleo.

CLORITA

Poco abundantes, color verde y pleocroismo nulo, pues al igual que en el caso de las biotitas encontramos normalmente láminas paralelas a (001).

OPACOS

Constituyen un grupo muy importante en cuanto a su abundancia. El mineral opaco más frecuente que hemos observado es la ilmenita con sus típicas manchas blanquecinas de leucóxeno, producto de alteración superficial. Le sigue en abundancia la magnetita con manchas rojizas hematíticas, también de alteración.

Dentro de este grupo podemos mencionar a los óxidos como hematites, limonita y oligisto, también muy abundantes.

ALTERADOS

Se han incluido en este grupo aquellos minerales que debido a su alteración superficial no es posible su reconocimiento.

FRAGMENTOS DE ROCA

Son abundantísimos constituyendo casi el bloque principal de este apartado. Se observa en la mayoría de las muestras un alto contenido en fragmentos de filitas y otro tipo de rocas con alto grado de orientación, y cuarcitas de grano muy fino. Normalmente presentan una redondez media, en ocasiones buena.

Dentro del contexto de la Hoja, el Terciario tiene una distribución de minerales muy monótona y apenas se observan variaciones en los porcentajes, tanto vertical como horizontalmente, de los tramos más detríticos de donde se han tomado las muestras.

El porcentaje medio de la andalucita es de un 17,08% - mientras que los demás minerales de este grupo son mucho menos abundantes, (sillimanita 0,86%, distena 0,05%, fibrolita 0,79% y estaurolita 0,21%), faltando en ocasiones.

La turmalina aparece con un 1,6%, el circón 0,35% y la epidota con un 0,2%.

Los porcentajes con valores más acusados los forman - los del grupo de apenas 9,47%, óxidos 7,46%, alterados 23,16% y fragmentos de roca con un 31,58%.

Dado el bajo grado de metamorfismo de las rocas encajantes de los depósitos terciarios, los minerales como los del grupo de la andalucita y los del grupo de circón deben de provenir de zonas alejadas del macizo Hespérico de metamorfismo más alto.

La presencia de fragmentos de roca, indican un aporte local de materiales con escaso transporte, en interacción con materiales del área fuente más alejada.

Nº HOJA 307/12-13

NOMBRE MICERECES DE TERA

PROVINCIA ZAMORA

AUTOR MANUEL ARCE DUARTE

NOMBRE LOCAL VILLANUEVA DE LAS PERAS

20307

N (2)

X = 410.300

X = 410.350

COORDENADAS Y = 817.600

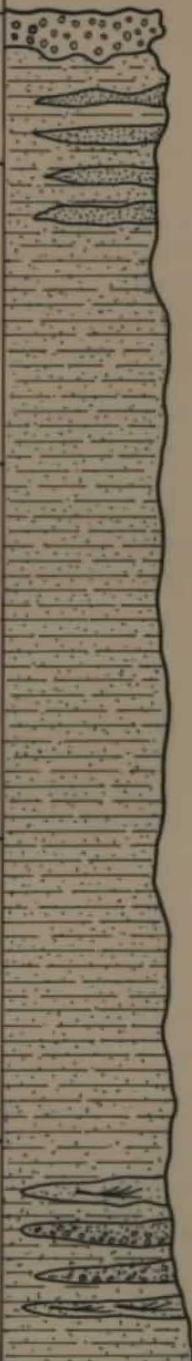
Y = 897.750

Z =

Z =

20307002

Fecha

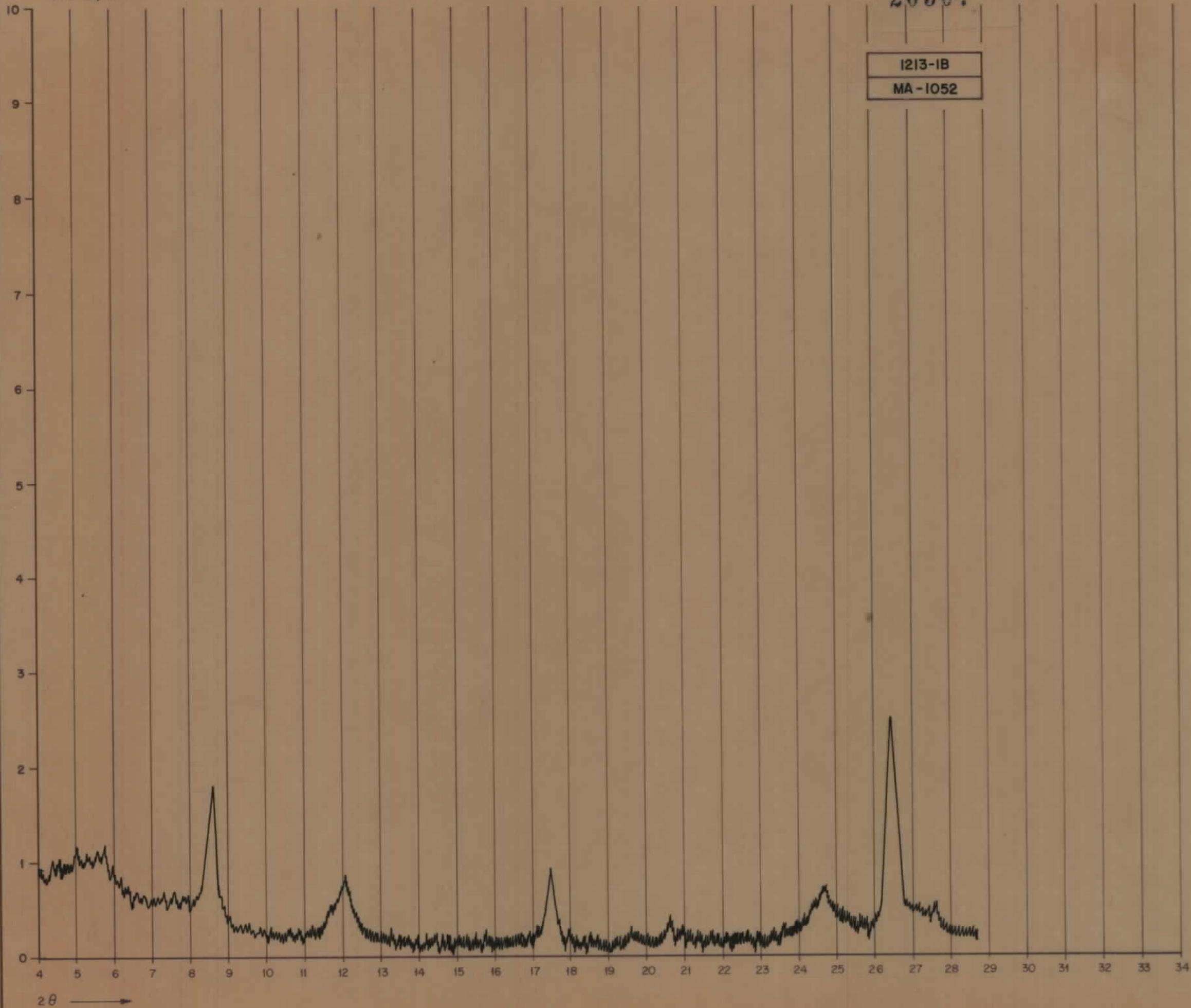
COTA	Nº MUESTR.	REPRESENTACION GRAFICA DE LA SUCESION LITOLOG.	TRAMOS	DESCRIPCION Y OBSERVACIONES DE CAMPO	PALEONTOLOGIA
		ESCALA. 1:200			
785	786		1	Nivel de terraza Q ₁ T ₅ . Conglomerado de color rojizo, con matriz arenoso-arcillosa, con cantos hasta tamaño de bloque, fundamentalmente de cuarzo.	Negativo
780	1060		2	Alternancia de arenas y arcillas, con la combinación de éstas. Colores abigarrados.	Negativo
775	1059		3	Arcillas-arenosas de colores abigarrados con intercalaciones arenoso-arcillosas de escasa potencia (cm) que en ocasiones domina el término arenoso.	Negativo
765	1058				
760					
755	1057		4	Alternancia de arcillas-arenosas con niveles de conglomerados y areniscas, de colores abigarrados.	Negativo
700					

$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

20397

1213-1B

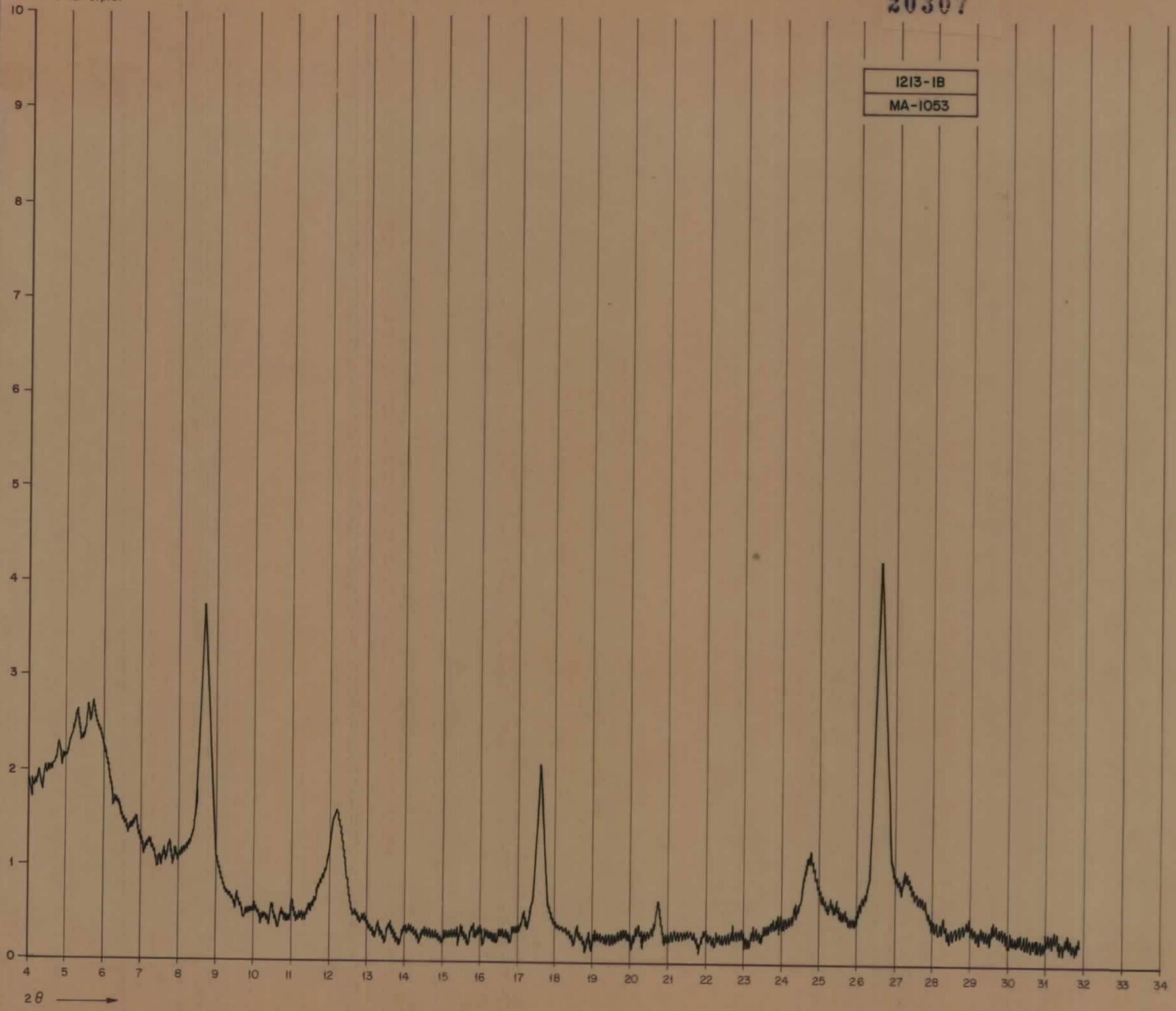
MA-1052



$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

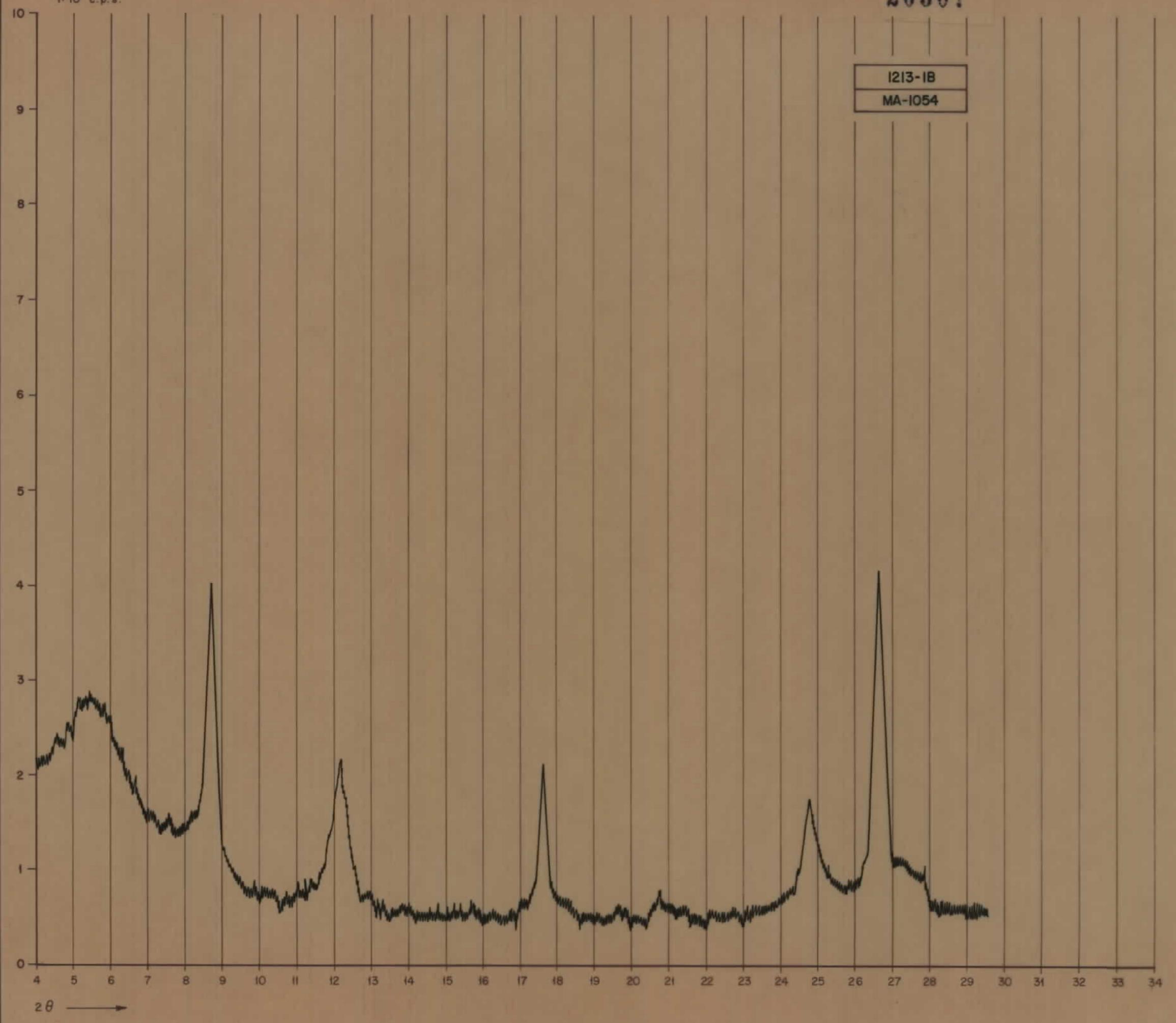
I213-1B
MA-1053



20307

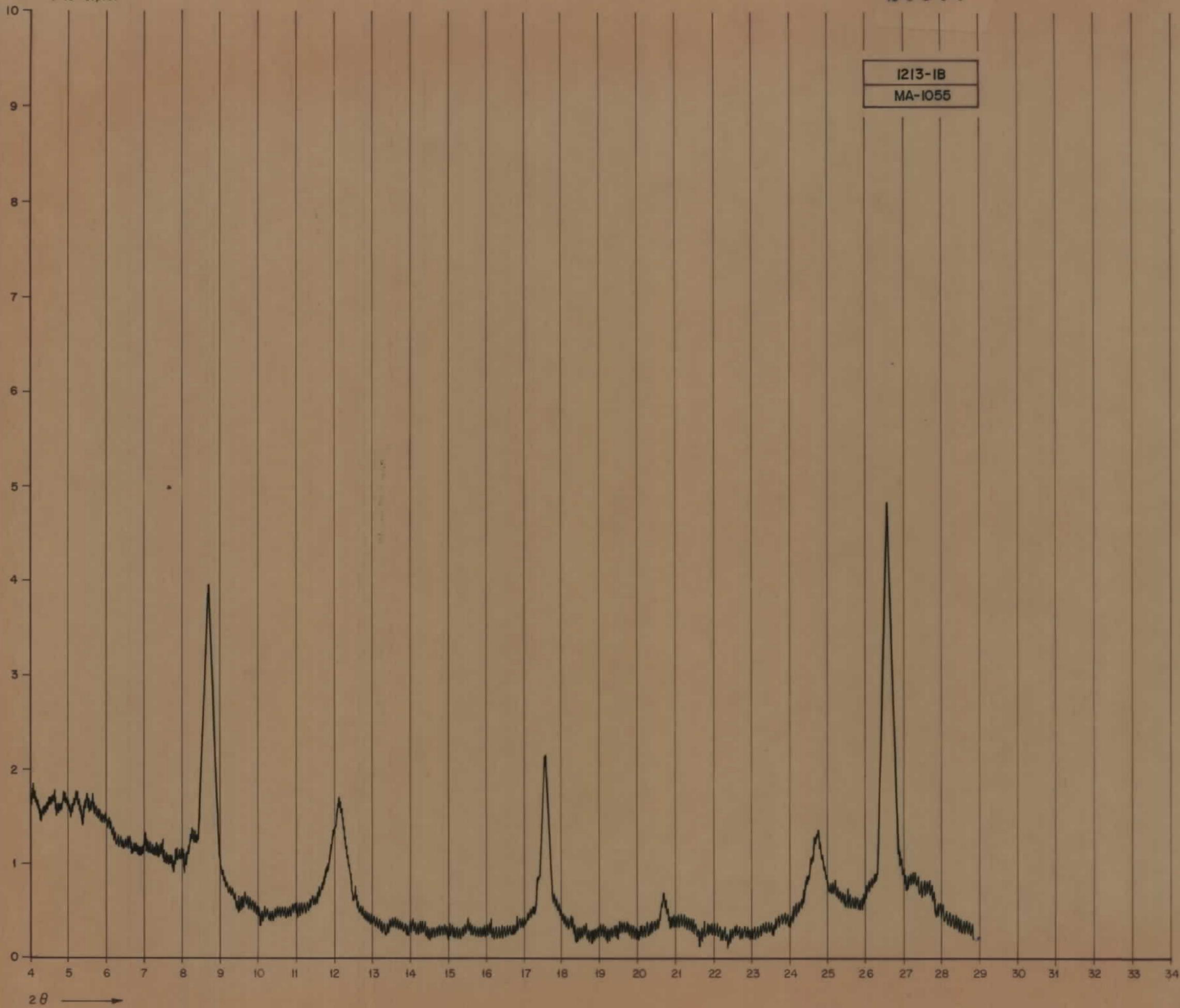
$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

1213-1B
MA-1054



20307

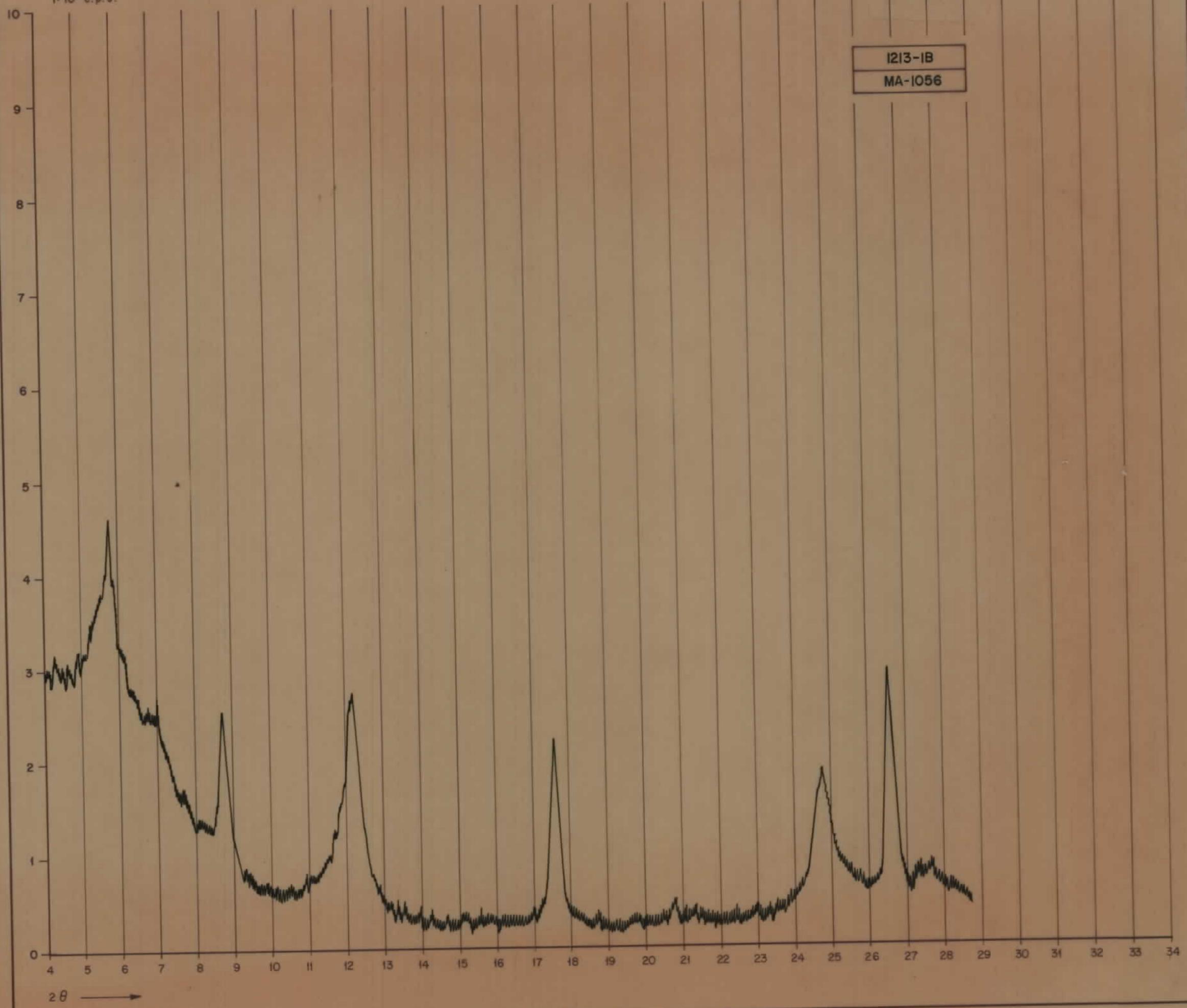
$I \cdot 10^4$ c.p.s.



20307

$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

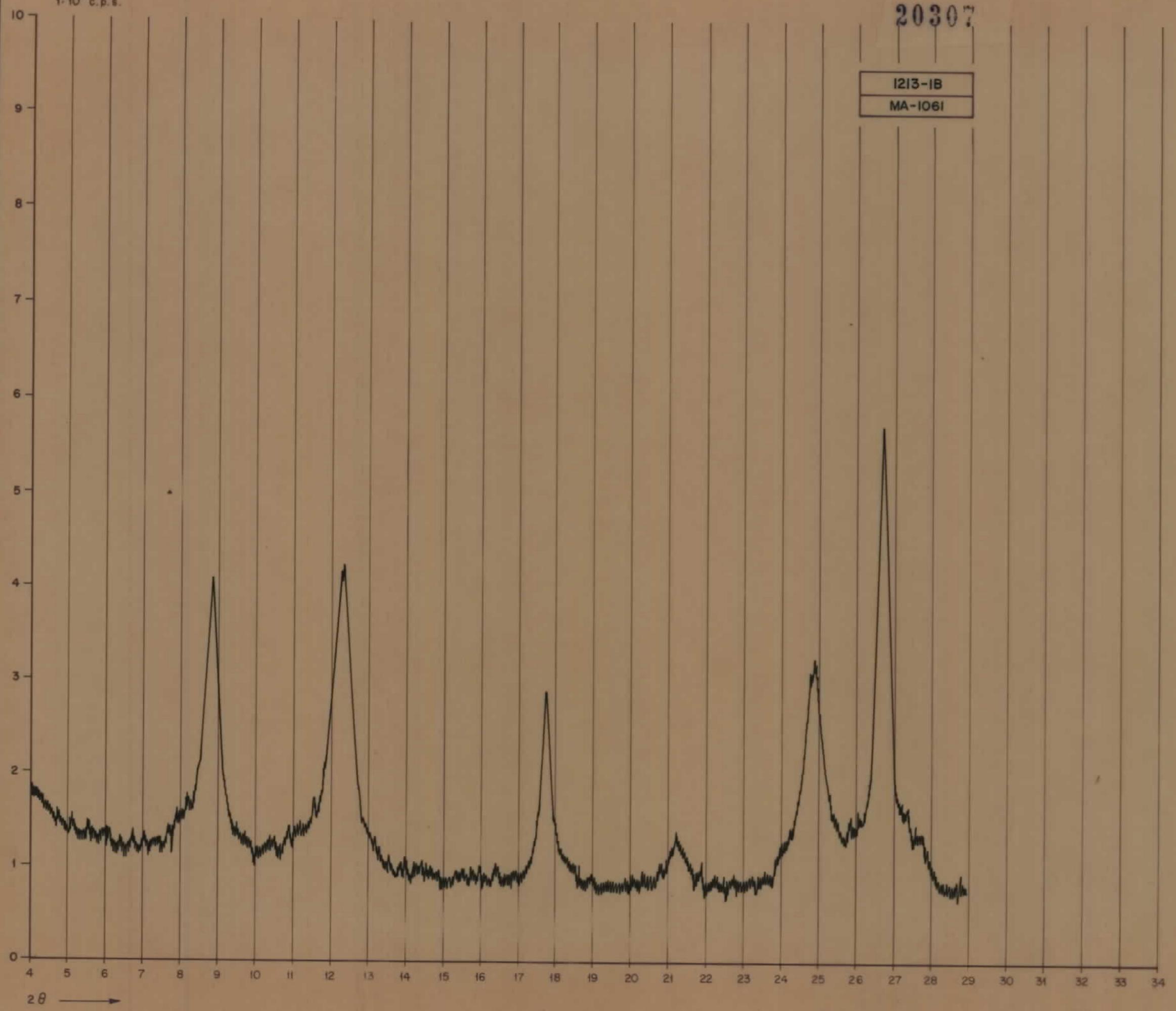
1213-1B
MA-1056



$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

1213-1B
MA-1061

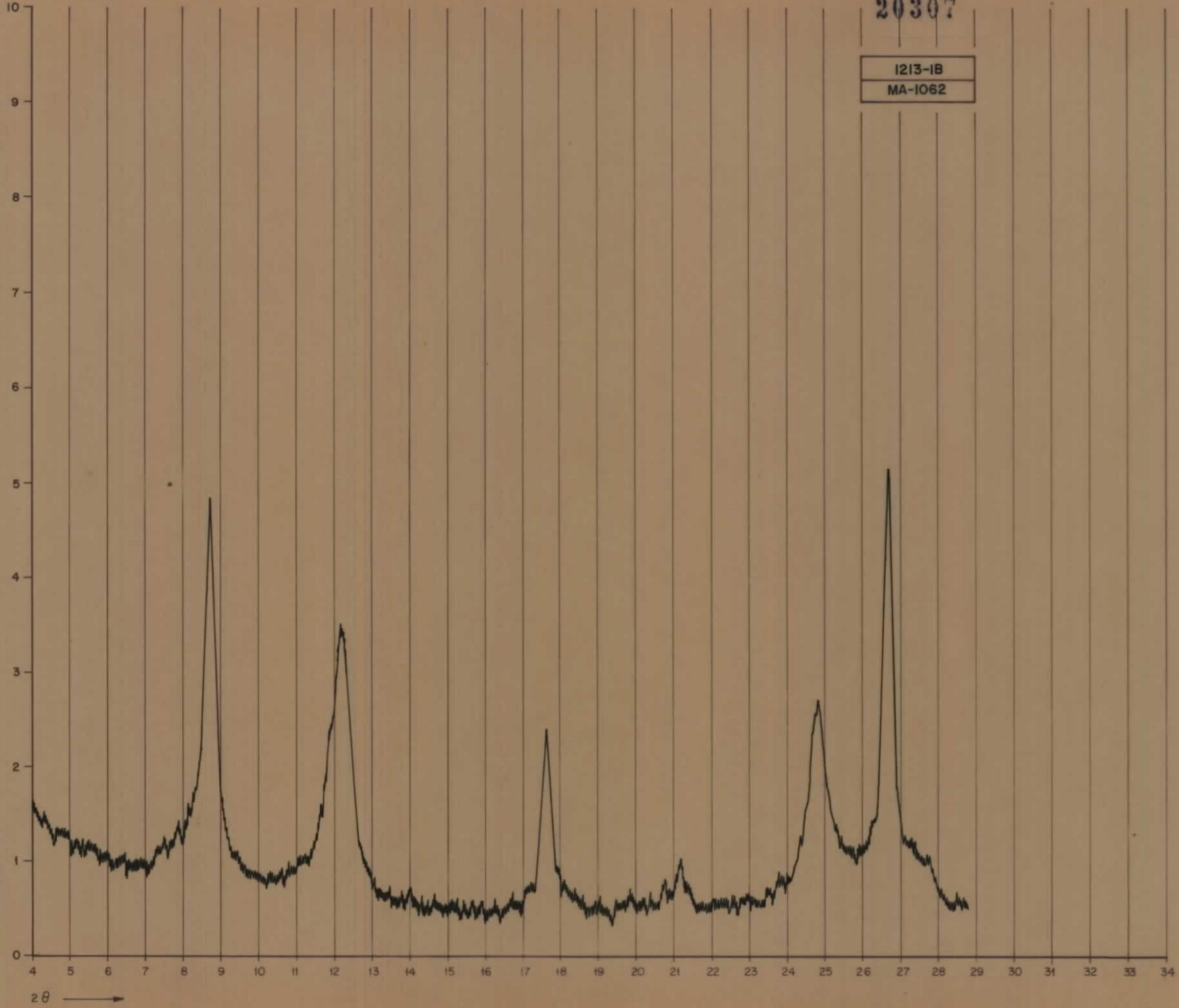


$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

1213-1B

MA-1062



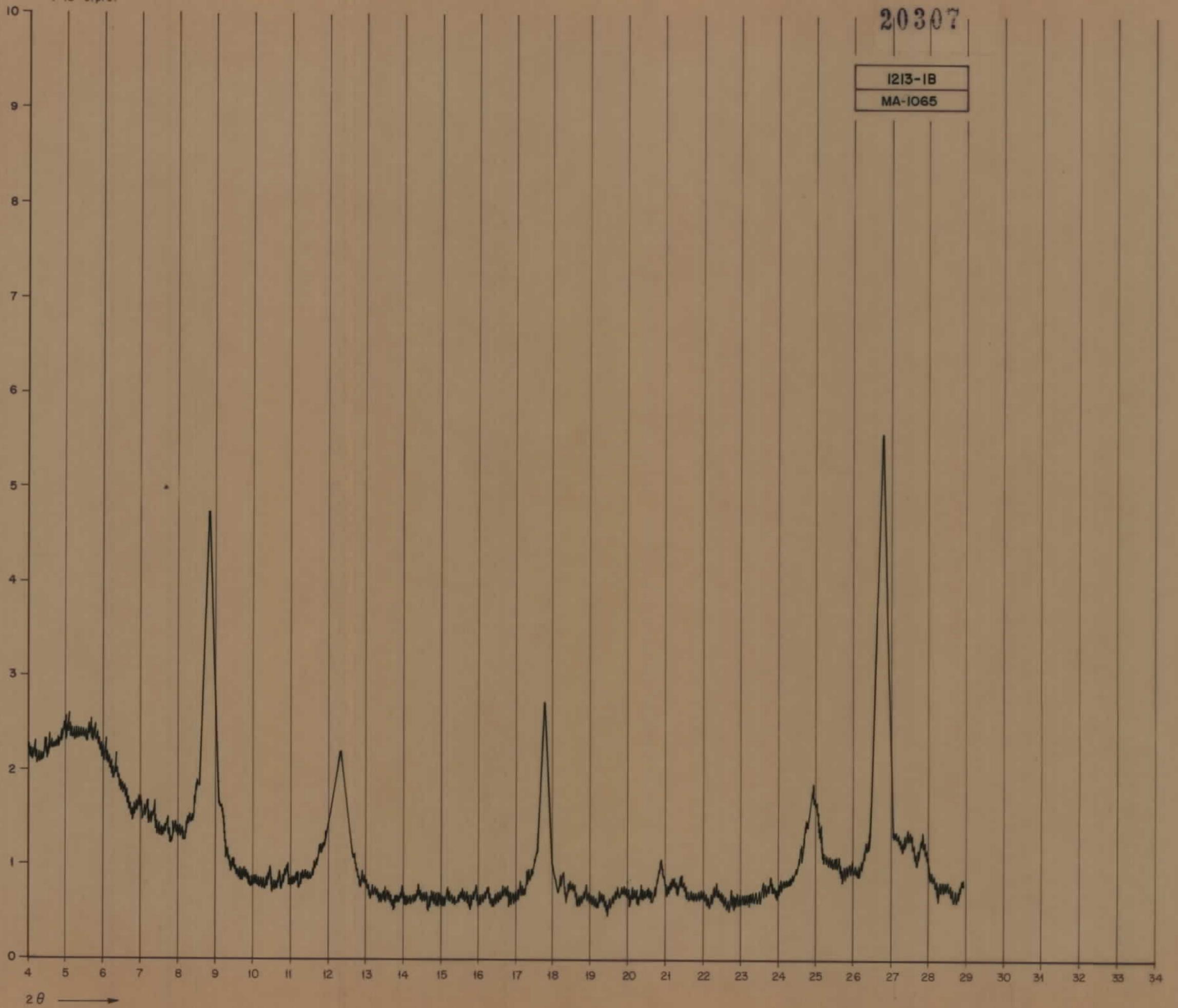
2θ →

$f \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

1213-1B

MA-1065



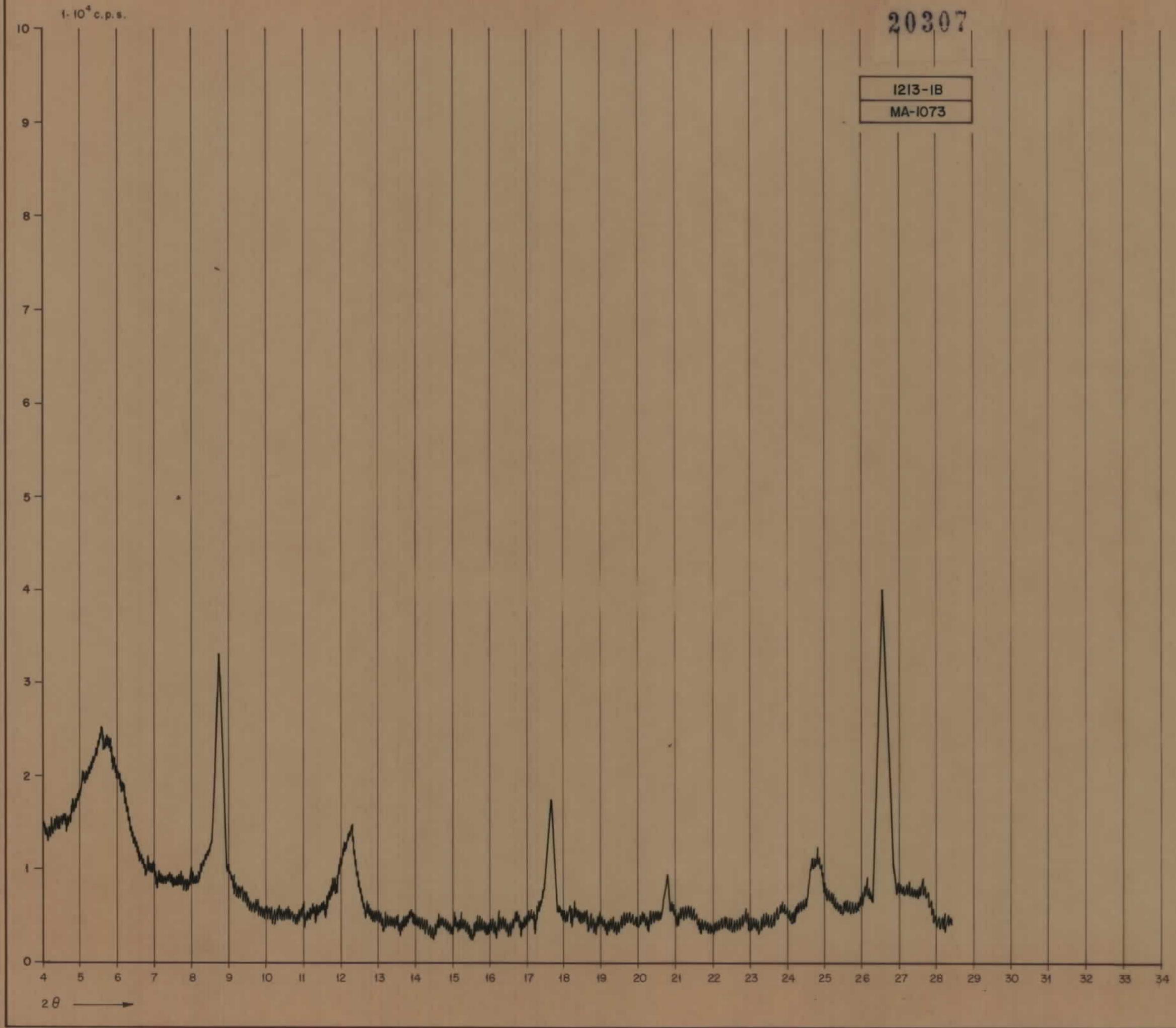
$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

1213-1B

MA-1072



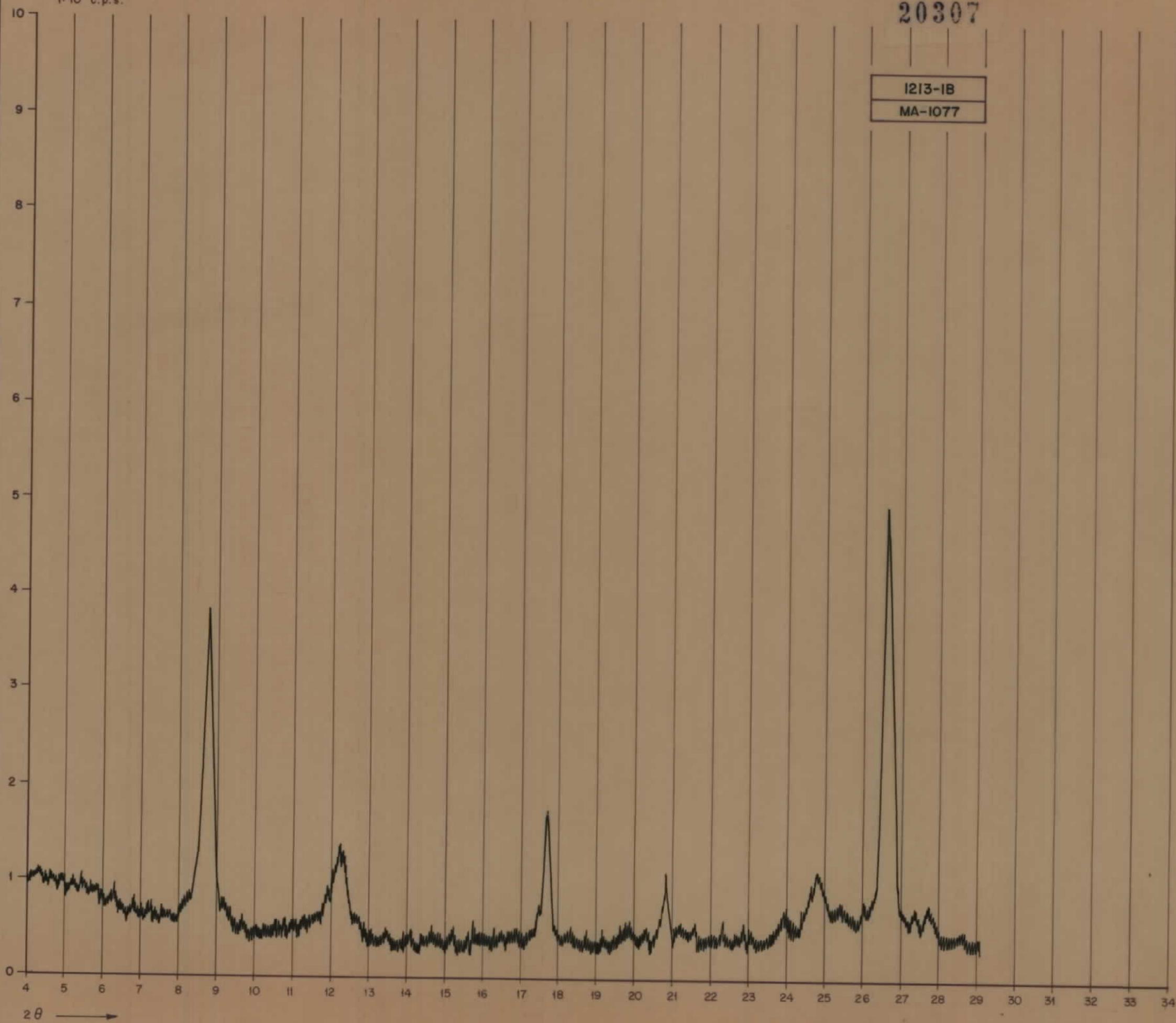


$t \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

1213-1B

MA-1077



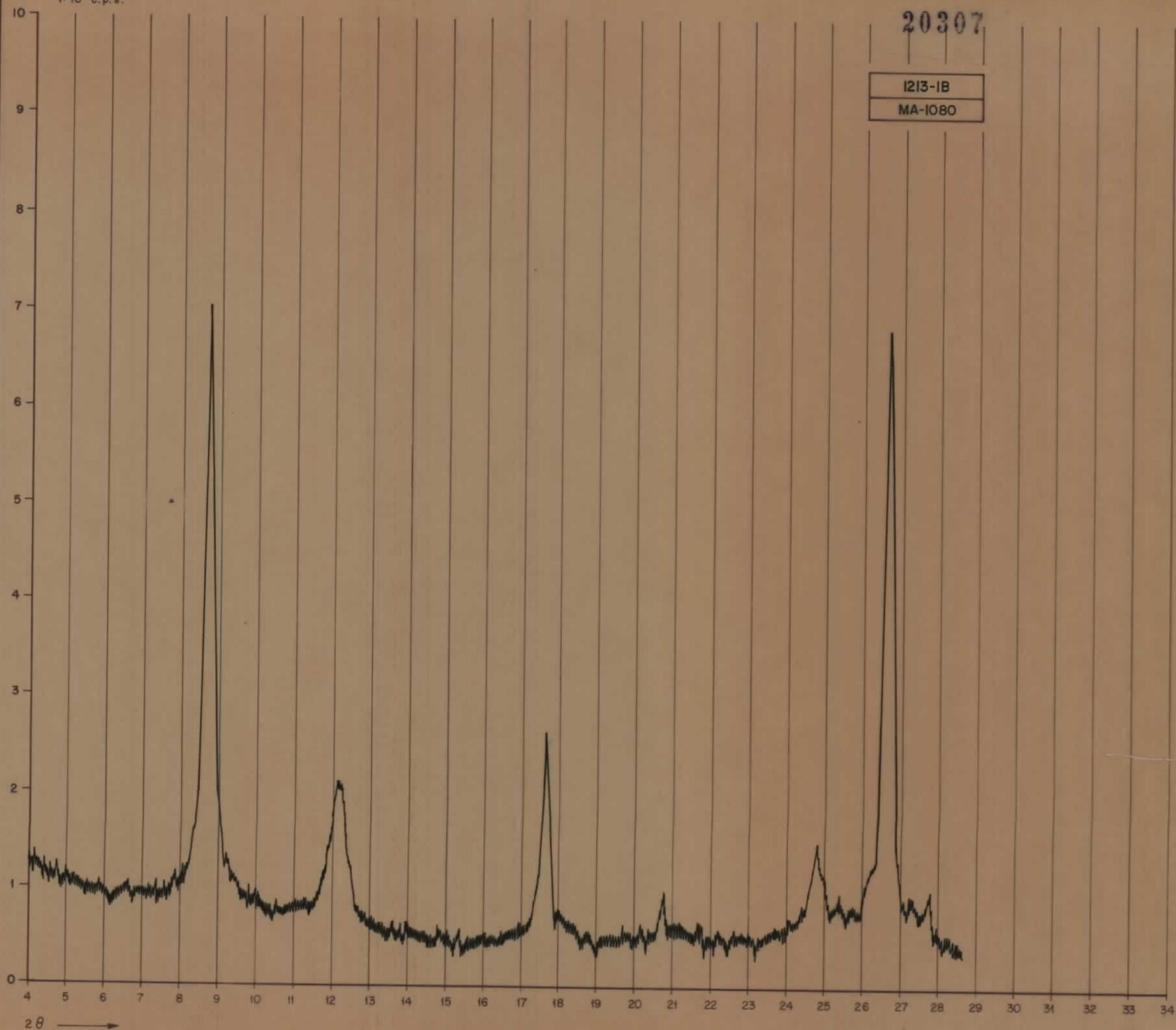
2θ →

$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

1213-1B

MA-1080

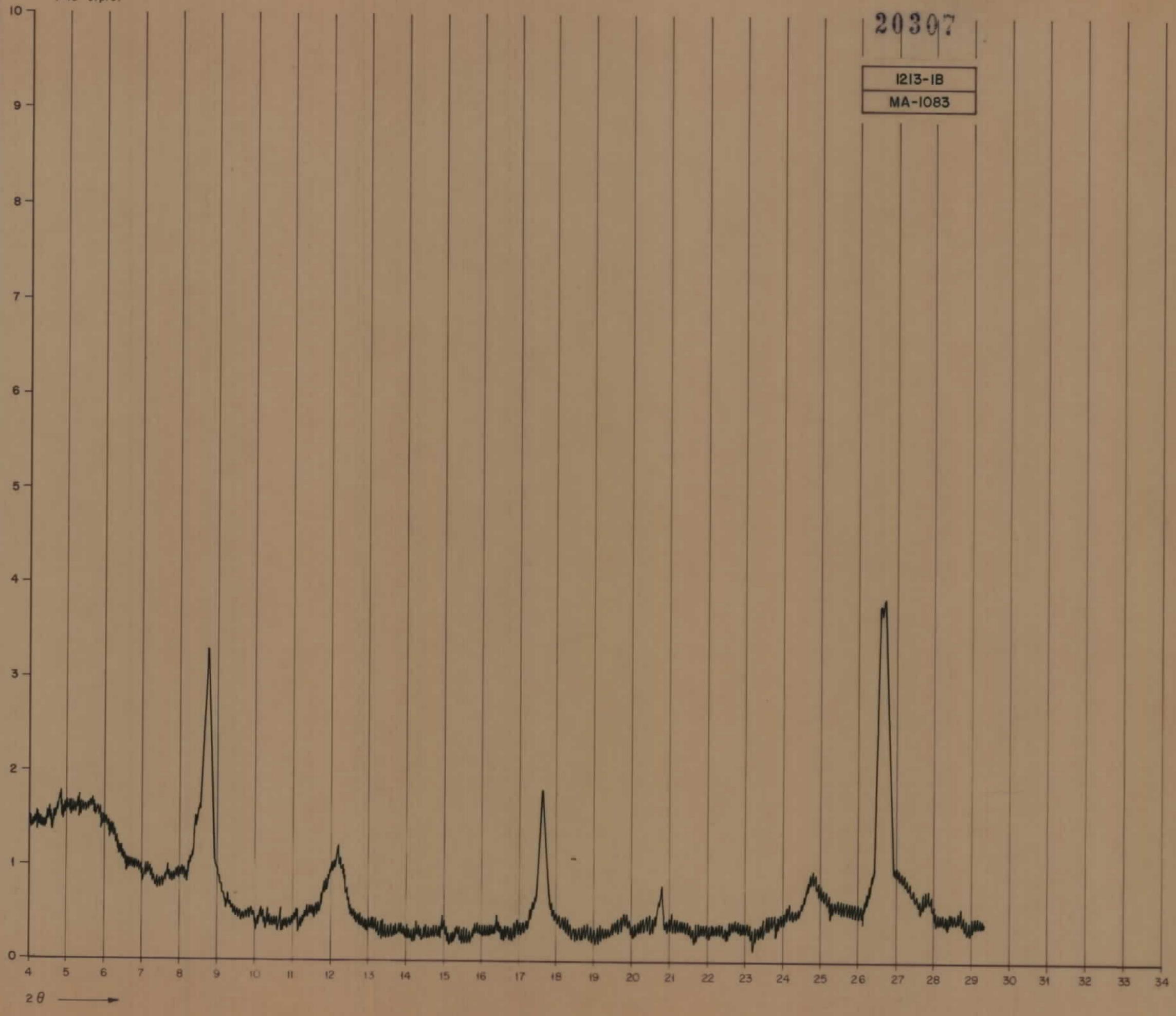


2θ →

$1 \cdot 10^4$ c.p.s.

20307

1213-1B
MA-1083



M E T O D O E X P E R I M E N T A L

EXTRACCION DE LA FRACCION ARCILLA:

De cada muestra se tomaron 100 g y después de eliminar la materia orgánica y los carbonatos mediante tratamiento con agua oxigenada y acético, se añadieron 1000 cc. de agua y 1 ml de amoníaco como agente dispersante.

A continuación se agitaron mecánicamente durante 3 horas y se dejó reposar durante 8 con lo cual, según la ley de Stokes, todas las partículas mayores de 2 micras deben estar sedimentadas o en suspensión por debajo de los 10 cm superiores. Seguidamente se procedió a la extracción de los 10 cm superiores con la ayuda de un sifón, recogiénose el líquido en vasos y evaporando a sequedad al baño-maría.

DIFRACCION DE RAYOS X

Para la identificación mineralógica de las arcillas se obtuvieron los siguientes diagramas:

- a) Agregado orientado
- b) Agregado calentado a 500°C durante una hora.
- c) Agregado orientado tratado con glicerol.

Las illitas se identificaron en base a la reflexión a 10 Å que no cambia con el tratamiento de calentamiento y de saturación con glicerol. La caolinita se identifica a 7.1 Å y 3.58 Å que no cambia con el tratamiento con glicerol y que desaparece después del calentamiento a 500°C. La clorita se identifica a 14 Å que no cambia con los tratamientos anteriormente dichos. La montmorillonita se identifica en la región de 15 a 12 Å que desaparece por calentamiento a 500°C. Finalmente goethita y gibsita dan reflexiones a 4.18 Å y 4.85 Å respectivamente en el agregado orientado normal.

El análisis semicuantitativo se obtuvo considerando las áreas de los picos correspondientes a las determinadas reflexiones y utilizando los siguientes poderes reflectantes:

	<u>Poder reflectante</u>
Montmorillonita	2
Clorita	0.6
Illita	0.5
Caolinita	1
Goethita	4.5
Yeso	2

No se ha considerado el material amorfo que pudiera contener dicha fracción arcilla por lo que los % obtenidos se refiere únicamente a la fracción menor de 2μ , cristalina.

La determinación se ha efectuado con un difractor Jeol DX-GO-S, radiación Cu $K\alpha$, filtro de Ni, 40 KV, 30 mA; detector de centelleo, 1050 V, discriminación: amplificación 32, 16; 3.8 anchura de canal y 1.2 línea base. Velocidad del goniómetro $1\circ 2 \theta$ /minuto. Velocidad de la carta 1mm/minuto.

REVISION BIBLIOGRAFICA SOBRE LA GENESIS DE LOS MINERALES ARCILLOS

En una cuenca sedimentaria los minerales arcillosos pueden poseer un origen heredado, transformado o neoformado.

Los minerales heredados son aquellos que llegan a la cuenca de sedimentación procedentes del área fuente y subsisten en ella sin modificación. Los transformados se originan a partir de otros por "agradación" (con ganancia de sustancia) o por "degradación" (con pérdida de sustancia), sin llegar a entrar en solución. Los minerales de neoformación son los que se originan íntegramente en la cuenca a partir de iones en solución.

MINERALES HEREDADOS

Illita

Se ha descrito siempre como un mineral detrítico procedente del área fuente. En medio saturado de cationes o durante la diagénesis y en la anquizona se transforma en auténtica mica.

En las series estudiadas es el mineral detrítico más abundante y representa los términos degradados de las micas; esto parece indicar una acción edafogenética moderada y un transporte corto pues de lo contrario se formaría vermiculita e incluso otros minerales arcillosos más evolucionados.

Caolinita

La acción moderada que indica la illita parece ser confirmada por la escasa cantidad de caolinita presente en las muestras, pues la caolinita es un mineral cuya formación requiere un potencial de lixiviación elevado (temperatura, pluviosidad y drenaje). De la intensidad de estos tres factores depende el grado de la hidrólisis de los minerales primarios. En un clima tropical donde la temperatura y la pluviosidad son altas si el drenaje es bueno se forma gibsitita y en menor grado caolinita. La duración del transporte y la evolución del área fuente también influyen en el sentido de degradación de los minerales.

MINERALES TRANSFORMADOS

No se ha estudiado la posible génesis de los minerales interestratificados, probablemente de illita-montmorillonita debido a que solo han aparecido en un número muy reducido de muestras y por lo tanto su significación dentro del conjunto de los materiales, carece de importancia.

MINERALES DE NEOFORMACION

Montmorillonita

Su génesis en los sedimentos es muy discutida: MILLOT (1964) indica que la montmorillonita es un mineral de neoformación típico de cuencas químicas y alcalinas, en donde se forman carbonatos, fosfatos, etc., y en las que la sílice es muy abundante ($\text{SiO}_2/\text{Al}_2\text{O}_3 > 2$). Como se deduce de los diagramas de equilibrio, su génesis se favorece con el aumento de las concentraciones de Ca^{++} y Mg^{++} , y del pH.

Aunque algunos autores (MAIGNIEN, 1966, citado en LOPEZ AGUAYO, 1972) opina que la montmorillonita no puede ser mineral heredado en clima laterizante, HERON (1966) y PRYON y GLASS (1961) citados en LOPEZ AGUAYO (1972) proponen para ésta un origen detrítico o transformado a partir de la caolinita principalmente, en este clima.

Dada la ausencia de gibsita prácticamente y los pequeños porcentajes, por lo general, de caolinita y goethita,

típicos productos de un clima tropical laterítico, parece lógico desechar un origen detrítico o de transformación para la montmorillonita, por lo que pensamos que es un mineral neoformado.

Sin embargo aceptar este origen plantea el problema de la necesidad del carácter químico alcalino de la cuenca y la presencia de carbonatos. JIMENEZ (1970) apunta ya la posibilidad de que los carbonatos que cementan las capas, por su irregularidad fueran posteriores a la deposición de los materiales detríticos.

La gran porosidad de los sedimentos inferiores favorecería la filtración de soluciones ricas en Ca, las cuales a su vez proporcionarían las condiciones necesarias para la formación de la montmorillonita.

BIBLIOGRAFIA

Millot (1964). Geología de las Argilles. Mason & Cie. Paris.

López de Aguayo (1972). Tesis Doctoral. Madrid.

Jimenez, E. (1970). Tesis Doctoral. Salamanca

INTERPRETACION Y DISCUSION DE LOS RESULTADOS OBTENIDOS

Dada la monotonía de las composiciones mineralógicas encontradas, que se limitan prácticamente a illita y caolinita nos ha parecido lo más conveniente utilizar únicamente las variaciones en contenidos de estos dos minerales conjuntamente y expresado mediante la relación % illita / % caolinita.

Al lado de cada corte figura una gráfica de variación de dicha relación a través de la serie. Estas gráficas serán la base de la siguiente discusión.

HOJA MICERECES

En primer lugar hemos de destacar que a los efectos de esta investigación el número de las muestras analizadas en esta hoja es escaso.

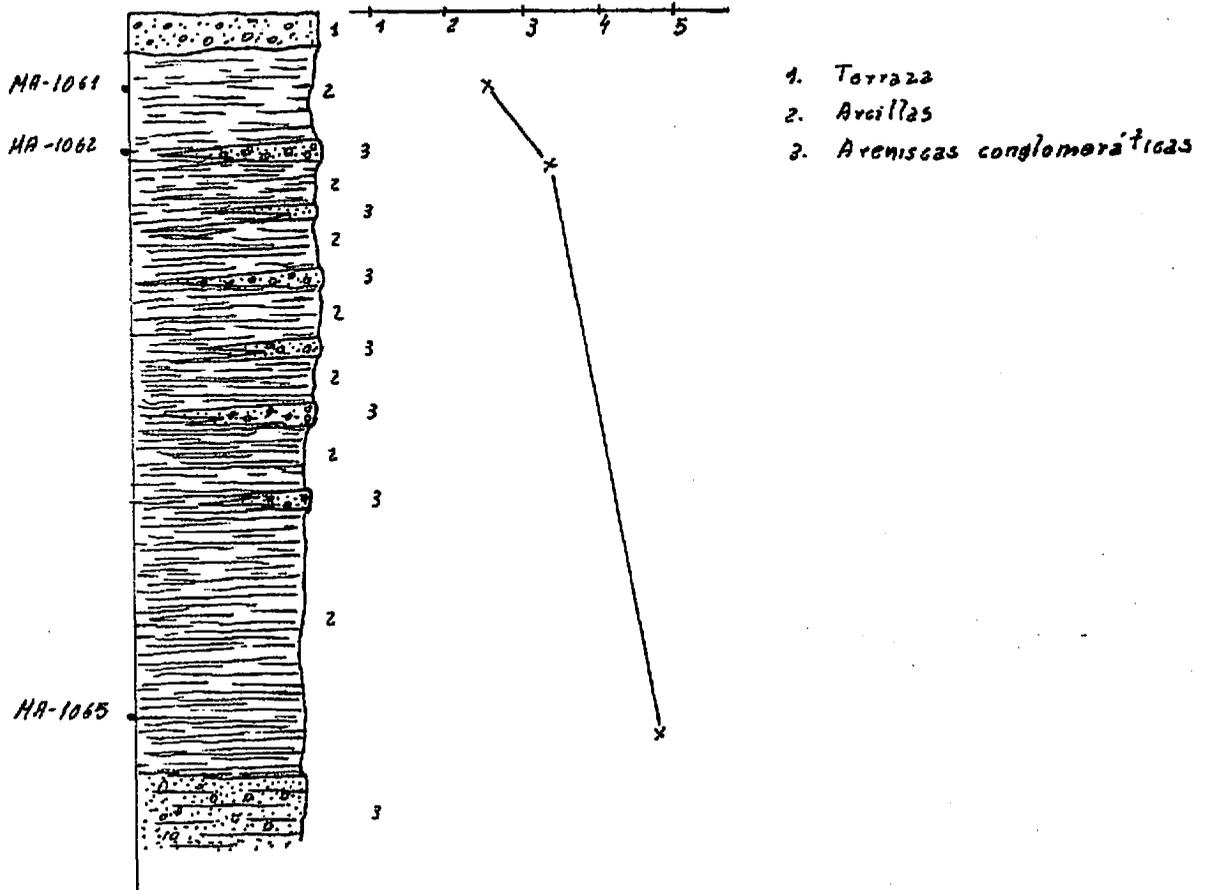
En líneas generales y como complemento a los datos suministrados en la hoja de Arrabalde, situada inmediatamente al N, se observa, como en ella, que los materiales arcillosos tienden hacia términos más evolucionados --disminución de la relación illita/caolín, progresivamente con el tiempo.

En términos relativos con respecto a dicha hoja es de destacar que dicha relación es siempre inferior a 5, contrariamente la hoja anterior lo que podría ser debido a una mayor influencia del transporte.

La Barranca

20307

Illita/Gaolimita



Santa Marta de Tera

Illita/Caolimita

