

CARACTERIZAÇÃO E QUANTIFICAÇÃO DE ARGILO-MINERAIS POR DIFRATOMETRIA DE RAIOS-X E TERMOGRAVIMETRIA

Geólogos Nelson Fava¹; Murilo Gomes Torres¹; Sara Lais Rahal Lenharo¹; Éder de Souza Martins²; Geraldo Resende Boaventura¹; José Carlos Gaspar¹ 1. Laboratório de Mineralogia Aplicada – LMA – Instituto de Geociências da Universidade de Brasília ICC - Campus Universitário – Asa Norte – 70910-900- Brasília – DF Tel. 61-3072873 – Fax. 61-3474062 – e-mail: nfava@unb.br 2. Embrapa Cerrados, Planaltina – DF.

RESUMO

Amostras de perfis de solo do Distrito Federal e entorno foram estudadas por difratometria de raios-X e termogravimetria, com o objetivo de caracterizar e quantificar argilo-minerais a serem utilizados pela Indústria de Cimento como material pozolânico.

A quantificação dos argilo-minerais foi efetuada através da comparação da porcentagem de OH, determinada a partir das análises termogravimétricas, com dados estequiométricos desses argilo-minerais.

A metodologia utilizada mostrou-se extremamente eficiente na delimitação de áreas do cerrado para a explotação de argilo-minerais a serem utilizados na fabricação de cimento pozolânico.

ABSTRACT

Samples of soil profiles from Distrito Federal and surroundings were studied by X-ray diffractometry and thermogravimetry techniques to characterise and quantify clay minerals to be used in the Portland cement Industry.

The quantification of clay minerals were made comparing the OH weight percent obtained by the thermogravimetric analysis and the stoichiometric data of these clay minerals.

The proposed methodology was extremely efficient in defining savannah areas to exploit clay minerals which are used in the Portland cement manufacturing.

INTRODUÇÃO

Philip, 1987, utilizou a combinação das técnicas XRD TGA e ICP para quantificar fases minerais constituintes de folhelhos armazenadores de óleo.

Neste trabalho, amostras de perfis de solo do Distrito Federal e entorno foram analisadas por difratometria de raios-X (DRX) e termogravimetria (ATG), visando a caracterização e quantificação dos argilo-minerais a serem utilizados pela Indústria de Cimento como material pozolânico.



A quantificação dos argilo-minerais presentes nas várias amostras foi efetuada através da comparação da porcentagem de OH, determinada a partir das análises termogravimétricas, entre 400 e 600°C, com dados estequiométricos de argilo-minerais.

METODOLOGIA

A amostragem foi realizada em quatro perfis na região do Distrito Federal, em intervalos de 1 m e profundidade total de 8m. As amostras foram homogeneizadas e moídas abaixo de 400 mesh.

Para as análises de difratomeria de raios-X utilizou-se um equipamento Geigerflex da Rigaku, do Laboratório de Difratometria de Raios-X do IG-UnB, que dispõe de dois goniômetros e filtro em linha, ambos controlados por computador. Este equipamento dispõe de programas de tratamentos de dados (procura automática de picos, suavização da curva, correção de *background*, cálculo da largura a meia altura, procura dos possíveis minerais, análise qualitativa).

As condições de operação para análise rotineira foram padronizadas, utilizando-se tubo de Cu-K α , em: voltagem de 40 Kv, corrente de 20 mA, 2 θ de 2 a 70°, com aquisição contínua de 2° por minuto. Os difratogramas gerados permitiram caracterizar qualitativamente as diversas fases minerais presentes, as quais incluem essencialmente caulinita, haloisita 10Å, quartzo, e subordinadamente illita, gibbsita, anatásio, rutilo e goethita. Destaca-se que as mudanças nas intensidades dos picos dos diversos minerais não apresentam variações correspondentes sistemáticas com os conteúdos de argilominerais.

A análise térmica envolve a observação de uma propriedade física de uma amostra e como essa propriedade física se modifica em resposta à mudança de temperatura (Giese 1990). As técnicas mais empregadas em mineralogia são: análise termo-diferencial (ATD), análise termo-gravimétrica (ATG) e varredura calorimétrica diferencial (VCD) (Mackenzie 1981).

O equipamento utilizado é um STA-1500 da Rheometric Inc., do Laboratório de Termoanálise do IG-UnB, onde se dispõe de ATG e VCD para análises simultâneas, sendo possível variar entre a temperatura ambiente (em torno de 20° C) e 1500° C, em velocidades variáveis de 0,2 até 60° C/min.

Amostras pulverizadas foram colocadas em cadinho de alumina, com capacidade de 10 a 40 mg e pesadas no próprio analisador térmico. Para as análises padronizou-se o aquecimento das amostras a partir da temperatura ambiente até 1000° C com taxa de aquecimento de 10° por minuto, atmosfera N₂ gasoso. O termograma gerado possibilitou caracterizar e quantificar as reações no estado sólido, principalmente a perda de água estrutural.

Para os argilo-minerais do grupo da Caulinita $(Al_4[Si_4O_{10}](OH)_8)$ utilizou-se a porcentagem teórica de 13,95%; já no caso dos argilo-minerais do grupo da illita $(K_{1-1,5}Al_4[Si_{7-6,5}Al_{1-1,5}O_{20}](OH)_4)$ a porcentagem teórica utilizada foi 4,52%. Para a gibbsita $(Al(OH)_3)$, o valor teórico utilizado foi de 34,62%.



Para a comparação entre a metodologia utilizada e o tratamento tradicional através de dados químicos, as amostras foram submetidas a análises químicas de elementos maiores. Os resultados foram certificados a partir da análise de padrões, seguindo o mesmo procedimento relativo às amostras.

Os elementos Si, Al, Fe e Ti foram determinados em espectrometria de emissão atômica com plasma de acoplamento induzido (ICP-AES) e o K por espectrofotometria de chama do Laboratório de Geoquímica do Instituto de Geociências da Universidade de Brasília. A perda ao fogo foi determinada em amostras de 1g, levadas ao forno a temperatura de 1100° C por 5 horas.

IDENTIFICAÇÃO MINERALÓGICA

Os minerais foram identificados empregando vários procedimentos analíticos. Inicialmente, as amostras sem nenhum tratamento foram estudadas por DRX. As pastilhas de amostras foram preparadas pela técnica de *back loading*, que consiste no pressionamento do pó contra a abertura de lâmina de alumínio, disposta sobre superfície lisa e firme (geralmente vidro). O pó fica estável na abertura da lâmina, apesar de "suspenso", graças ao ajuste de uma lâmina de vidro por fita adesiva no lado que o material foi prensado, aderindo-o por pressão. Dessa forma, a outra face será varrida por raios X. Os autores consideram que tal técnica reproduz com eficiência as condições de matriz e diminui os problemas de orientação preferencial.

A finalidade deste procedimento foi gerar uma primeira aproximação qualitativa dos minerais existentes nas amostras e averiguar quais amostras exigiam tratamentos específicos para uma identificação mais precisa.

A partir dos dados em formato digital, os minerais foram identificados por meio do *software* JADE 3.0 da MDI. Os minerais do grupo da Caulinita foram considerados como pertencentes a uma mesma espécie, excetuando a haloisita 10 Å (hidratada), que pode ser determinada por tratamento térmico a 100° C seguido de DRX. Os minerais metahaloisita, caulinita 1T, caulinita 1Md, nacrita e dickita foram considerados simplesmente como caulinita.

Empregando-se estes mesmos procedimentos, illita foi identificada se, após o tratamento térmico, o pico a 10 Å se mantivesse inalterado. A haloisita é identificada se o pico a 10 Å apresentasse colapso ou deslocamento para 7 Å.

Os minerais gibbsita, anatásio e rutilo foram identificados por meio dos picos característicos a 4.85, 3.52 e 3.25 Å, respectivamente. Entretanto, a identificação de gibbsita é dificultada em concentrações abaixo de 10%, em função da interferência com o padrão de caulinita. Neste caso, gibbsita foi identificada empregando ATG e VCD, consideradas como técnicas de referência para este mineral. A única interferência, considerando os minerais estudados, ocorre com goethita. Gibbsita apresenta máximo endotérmico em torno de 280° C, enquanto que goethita, sem substituição de AI, tem máximo em torno de 320° C, muito próximo da reação de gibbsita. O procedimento convencional é eliminar goethita por meio da extração com CBD. Entretanto, a maioria das amostras apresenta goethita com elevada substituição de AI (geralmente 30% molar),



que apresenta máximo endotérmico em torno de 360° C, não interferindo com gibbsita e retirando a necessidade de eliminar a goethita por procedimentos químicos.

Goethita foi identificado em DRX por seu pico diagnóstico a 4.18 Å (110). Entretanto, quando este mineral apresenta substituição de Al na estrutura ocorre um deslocamento do padrão difratométrico para 2θ maiores em função da distorção da estrutura.

QUANTIFICAÇÃO MINERALÓGICA

A quantificação de gibbsita e caulinita foi feita empregando ATG e VCD. Inicialmente, os intervalos das reações de desidroxilação desses minerais foram determinados por VCD e, em seguida, a perda de massa foi obtida nesses intervalos. Os intervalos ficam, geralmente, entre 200-300° C para gibbsita e entre 400 e 600° C para caulinita. Considerando a quantidade de água nos minerais, as relações utilizadas para a quantificação final são as seguintes:

%Gibbsita = %peso (200-300° C) x 100/34,62

%Caulinita = %peso (400-600° C) x 100/13,95

A quantificação de hematita (Hm) e goethita (Gt) foi feita utilizando-se o Fe_2O_3 determinado no ataque total e pela razão entre esses minerais. A razão Hm/(Hm + Gt) (RHG) nas amostras foi determinada a partir da relação proposta por Santana (1986), adaptada de Torrent et al. (1983) que emprega a cor obtida da tabela de Munsell, como segue:

RHG = (FV - 3,5)/8,33

onde, FV é o índice de vermelho, definido como:

$FV = M^* + C/V$

Onde, M^* assume valores complementares de matiz, relativos ao vermelho, C é o croma e V o valor.

ESTUDOS DE CASO

Para verificar a aplicabilidade da metodologia apresentada na caracterização e quantificação de argilo-minerais foram selecionados quatro perfis (P-1, P-2, P-3 e P-4) de solo do Distrito Federal e entorno que apresentam elevados conteúdos de argilo-minerais do grupo da Caulinita e illita, além de gibbsita e goethita, estas últimas difinidas também pela tabela de Munsell.

Os resultados da identificação mineralógica por DRX das amostras, sem nenhum tratamento especial em relação à orientarão preferencial de fases minerais, dos quatro perfis são apresentadas na Tabela 1.



Amostra	Mineralogia									
Perfil	Profundidade	Grupo Caulinita	G. Illita	Quartzo	Outros					
P-1	0 a 1 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-1	1 a 2 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-1	2 a 3 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-1	3 a 4 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-1	4 a 5 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-1	5 a 6 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-1	6 a 7 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-1	7 a 8 m	Cau + Halo10	-	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	0 a 1 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	1 a 2 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	2 a 3 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	3 a 4 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	4 a 5 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	5 a 6 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	6 a 7 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-2	7 a 8 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Rut +Ana + Goe					
P-3	0 a 1 m	Cau + Halo10	-	Qz	Gib +Ana + Rut					
P-3	1 a 2 m	Cau + Halo10	-	Qz	Gib +Ana + Rut					
P-3	2 a 3 m	Cau + Halo10	-	Qz	Gib+An+Ru+Goe					
P-3	3 a 4 m	Cau + Halo10	-	Qz	Gib +Ana + Rut					
P-3	4 a 5 m	Cau + Halo10	-	Qz	Gib+An+Ru+Goe					
P-3	5 a 6 m	Cau + Halo10	-	Qz	Goe +Ana + Rut					
P-3	6 a 7 m	Cau + Halo10	-	Qz	Goe +Ana + Rut					
P-3	7 a 8 m	Cau + Halo10	-	Qz	Goe +Ana + Rut					
P-4	0 a 1 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Ana + Goe + Tos					
P-4	1 a 2 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Ana + Goe + Tos					
P-4	2 a 3 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Ana + Goe + Tos					
P-4	3 a 4 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Ana + Goe + Tos					
P-4	4 a 5 m	Cau + Halo10	lli	Qz	Ana + Goe + Tos					

Tabela 1: Identificação dos Argilo-Minerais por Difratomeria de Raios-X

Abreviações: Cau=caulinita, Halo10=haloisita 10Å, Ili=illita, Qz=quartzo, Rut=rutilo, Ana=anatásio, Goe=goetita, Gib=gibbsita, Tos=Tosudita (clorita + montmorilonita regular).



A análise de cor pela tabela de Munsell mostrou que as amostras apresentam matizes amareladas (2,5Y; 10YR; 5Y), mostrando que as amostras têm essencialmente goethita como mineral que contém Fe.

As amostras do perfil P-1 apresentam basicamente caulinita, quartzo e haloisita 10Å (grupo da Caulinita), além da presença subordinada de rutilo, anatásio e provavelmente goethita. Em relação às várias amostras deste perfil observa-se, nos intervalos de 2 a 3 m, 5 a 6 m, 6 a 7 m e, menos proeminentemente, de 7 a 8 m, um aumento relativo na ocorrência de quartzo.

No perfil P-2 observa-se além da caulinita, quartzo e haloisita 10Å (grupo da Caulinita), a presença de illita, que modifica a coloração e, provavelmente, o comportamento industrial da amostra. Subordinadamente, tem-se em alguns intervalos presença de goethita, rutilo e anatásio. Quanto às porcentagens relativas entre caulinita e illita observa-se que, nos primeiros intervalos (0 a 1 e 1 a 2 m), a quantidade de caulinita é maior, a qual diminui gradativamente em profundidade para quantidades aproximadamente iguais entre si (2 a 3 até 5 a 6 m). Nos dois últimos intervalos a porcentagem relativa de caulinita parece apresentar um ligeiro acréscimo em relação a illita (6 a 7 e 7 a 8 m). A goethita aparentemente tem ocorrência mais específica nos intervalos de 2 a 3, 3 a 4, 6 a 7 e 7 a 8 m. O rutilo e anatásio também estão presentes nos vários intervalos de forma subordinada.

As amostras do perfil P-3 apresentam caulinita, quartzo, haloisita 10Å (grupo da Caulinita), gibbsita e goethita, além da presença subordinada de anatásio e rutilo, sendo que no intervalo de 5 a 6, 6 a 7 e 7 a 8 m tem-se predomínio de goethita sobre a caulinita e ausência de gibbsita. Nos referidos intervalos observa-se uma significante diminuição no conteúdo de argilo-minerais. Em relação aos vários intervalos deste perfil observa-se apenas no intervalo de 2 a 3 m, um aumento relativo na ocorrência de caulinita sobre o quartzo.

Os intervalos do perfil P-4 apresentam essencialmente quartzo, caulinita, illita e haloisita 10Å (grupo da Caulinita). Subordinadamente apresentam anatásio, goethita e tosudita (clorita + montmorilonita regular). Em todos os intervalos analisados observa-se predomínio relativo de quartzo sobre o argilo-minerais, além da presença de argilominerais do grupo da Caulinita e da illita. As quantidades relativas dos vários argilominerais aparentemente são similares em todos os intervalos do referido perfil, podendo ser estimado em aproximadamente 50% de illita e 50% do grupo da Caulinita.

Após esta identificação mineralógica preliminar, foram preparadas lâminas orientadas, aquecidas e glicoladas de todos os intervalos, visando a identificação precisa dos argilominerais.

Nas amostras do perfil P-1 (Figura 1), através dos difratogramas orientado e aquecido, identificou-se apenas argilo-minerais do grupo da caulinita. Além disso, observa-se pequenas diferenças entre a caulinita, que apresenta diminuição das intensidades dos picos na lâmina aquecida em relação a lâmina orientada, enquanto o quartzo apresenta aumento das intensidades dos picos nessa mesma lâmina.





Figura 1 - Difratograma da amostra P-1 (0 a 1m). Código de cores: Preto: difratograma de amostra orientada; Vermelho: difratograma de amostra aquecida. Minerais: Verde: caulinita; Vermelho: quartzo; Marrom: anatásio.

Nas amostras do perfil P-2 foi confirmada a presença de argilo-minerais tanto do grupo da caulinita como da Illita (Figura 2), sendo que nas lâminas aquecidas a caulinita e o quartzo tiveram a intensidade de seus picos aumentadas, enquanto que a illita não apresentou alteração significativa. Na Figura 2 observa-se um pequeno deslocamento sistemático entre os dois difratogramas devido a diferenças mecânicas.



Figura 2 – Difratograma da amostra P-2 (1 a 2 m). Código de cores: Preto: Difratograma de amostra orientada; Vermelho: Difratograma de amostra aquecida. Minerais: Vermelho: illita; Verde: caulinita; Azul: quartzo; Marrom: anatásio.

Nas amostras do perfil P-3 (Figura 3), através dos difratogramas orientado e aquecido, foi confirmada a presença apenas de argilo-mineral do grupo da caulinita (provavelmente sem halloisita), além de gibbsita. Os difratogramas apresentam deslocamentos em função de fatores externos à amostra. Os picos do quartzo na lâmina aquecida são mais intensos.



Nas amostras do perfil P-4 (Figura 4), através dos difratogramas orientado, aquecido e glicolado, foi observada a presença apenas de illita e caulinita, sendo que não houve qualquer mudança nos picos dos argilo-minerais provocada pelo aquecimento ou pela glicolagem da lâmina. Assim, não foi confirmada a presença de argilo-mineral interestratificado. O pico do quartzo na amostra aquecida é mais intenso.



Figura 3 – Difratograma da amostra P-3 (1 a 2 m). Código de cores: Difratogramas: Preto: amostra orientada; Vermelho: amostra aquecida. Minerais: Vermelho: caulinita; Verde: gibbsita; Azul escuro: quartzo; Azul claro: anatásio.



Figura 4 – Difratograma da amostra P-1 (0 a 1 m). Código de cores: Difratogramas: Preto: amostra orientada; Vermelho: amostra aquecida; Azul: amostra glicolada. Minerais: Vermelho: illita; Verde: caulinita; Azul: quartzo.

Os resultados das análises por ATG/VCD das várias amostras são apresentados na Tabela 2. No caso de amostras em que se observou a presença de argilo-minerais tanto do grupo da Caulinita (Figura 5), como do grupo da illita (Figura 6), estimou-se uma porcentagem relativa por DRX e efetuou-se cálculos indicativos.



Tabela 2. Rest	uitados de ATG	VCD e quantidade de	e argilo-mineral
Identificação	%OH estrut.	% argilo-mineral	Outras % OH
da Amostra	400-600°C		estrut.

 $\Lambda T C / / C D$ a guantidada

da Amostra	400-600°C	% argilo-mineral	estrut.
P-1 – 0 a 1 m	11,92	82,37	-
P-1 – 1 a 2 m	10,93	77,71	-
P-1 – 2 a 3 m	10,74	76,56	-
P-1 – 3 a 4 m	10,63	74,70	-
P-1 – 4 a 5 m	10,33	73,33	-
P-1 – 5 a 6 m	10,47	74,27	-
P-1 – 6 a 7 m	10,58	74,91	-
P-1 – 7 a 8 m	10,63	74,27	-
P-2 – 0 a 1 m	8,08	~ 94,17 (30% Ili)	Gib=Traços
P-2 – 1 a 2 m	7,72	~ 89,98 (30% Ili)	-
P-2 – 2 a 3 m	5,95	~ 69,35 (30% Ili)	-
P-2 – 3 a 4 m	4,79	~ 55,83 (30% Ili)	-
P-2 – 4 a 5 m	4,02	~ 46,85 (30% Ili)	-
P-2 – 5 a 6 m	3,47	~ 40,44 (30% Ili)	-
P-2 – 6 a 7 m	3,74	~ 43,59 (30% Ili)	Goe=Traços
P-2 – 7 a 8 m	3,32	~ 38,69 (30% Ili)	Goe=Traços
P-3 – 0 a 1 m	8,53	61,15	Gib=3,23%
P-3 – 1 a 2 m	8,41	60,29	Gib=3,76%
P-3 – 2 a 3 m	8,79	63,01	Gib=3,05%
P-3 – 3 a 4 m	8,80	63,08	Gib=1,45%
P-3 – 4 a 5 m	8,52	61,08	Gib=0,72%
P-3 – 5 a 6 m	4,90	35,13	Goe=1,33%
P-3 – 6 a 7 m	3,06	21,94	Goe=1,18%
P-3 – 7 a 8 m	4,04	28,96	Goe=0,80%
P-4 – 0 a 1 m	2,26	~ 33,10 (50% Ili)	-
P-4 – 1 a 2 m	2,13	~ 31,20 (50% Ili)	-
P-4 – 2 a 3 m	2,06	~ 30,17 (50% Ili)	-
P-4 – 3 a 4 m	1,92	~ 28,12 (50% IIi)	-
P-4 – 4 a 5 m	2,03	~ 29,73 (50% Ili)	-

Salienta-se que as quantidades de argilo-minerais apresentadas para os intervalos com mistura de caulinita e illita, são apenas uma aproximação e não um valor numérico absoluto. Além disso, dentre os argilo-minerais tanto aqueles do grupo da Caulinita como os do grupo da Illita são classificados como pozolanas naturais, porém fazem parte de grupos distintos de acordo com sua atividade pozolânica, ou seja, grupos 3a e 3c, respectivamente (Santos, 1975).





Figura 5 – Termograma típico de caulinita, com perde de OH estrutural em 500°C

As análises por ATG/VCD indicam também, em vários intervalos dos diversos perfis, a presença de gibbsita (Figura 7) com perda de OH estrutural na temperatura de 270° e de goethita (Figura 8) com perda de OH estrutural em torno de 300°.









Figura 7 - Termograma típico da gibbsita e caulinita, com perda de OH estrutural em 270° e 500° C, respectivamente



Figura 8 – Termograma típico de goethita e caulinita com perda de OH estrutural em 300° e 500° C, respectivamente

Os resultados de análises químicas (Tabela 3) foram utilizados para a determinação da composição mineralógica das amostras (Tabela 4), a qual foi comparada com os resultados obtidos por DRX e ATG/VCD, buscando-se verificar a validade do método apresentado. Nas duas últimas colunas da referida tabela são apresentados a somatória dos argilo-minerais, utilizando-se análises químicas e os resultados obtidos pelo ATG.



Tabela 5 – Analises dulmicas.	Tabela 3 –	Análises	químicas.
-------------------------------	------------	----------	-----------

Perfil P1											
Prof. (m)/Óxido	SiO ₂	TiO ₂	AI_2O_3	Fe ₂ O ₃	MgO	CaO	P.F	Na ₂ O	K ₂ O	Somatório	
0-1	49.40	1.86	33.51	1.13	0.11	0.11	13.27	0.11	0.42	99.91	
1-2	49.18	1.87	33.53	1.07	0.10	0.16	13.09	0.12	0.45	99.59	
2-3	49.91	1.84	33.56	1.13	0.11	0.17	12.90	0.11	0.43	100.17	
3-4	48.40	1.85	33.47	1.08	0.11	0.13	13.22	0.11	0.45	98.82	
4-5	49.13	1.87	33.67	1.08	0.11	0.10	13.36	0.10	0.49	99.90	
5-6	49.89	1.86	33.21	1.05	0.12	0.10	12.87	0.09	0.47	99.67	
6-7	48.89	1.87	33.15	1.07	0.12	0.12	12.96	0.10	0.49	98.78	
7-8	49.80	1.84	32.98	1.11	0.12	0.13	13.05	0.10	0.47	99.59	
Perfil P2											
Prof. (m)/Óxido	SiO2	TiO2	Al2O3	Fe2O3	MgO	CaO	P.F	Na2O	K2O	Somatório	
0-1	57.73	1.09	27.55	1.20	0.31	0.14	10.34	0.11	1.21	99.68	
1-2	54.34	1.25	28.85	1.71	0.61	0.19	10.51	0.11	2.46	100.04	
2-3	52.48	1.08	28.04	2.71	1.28	0.20	8.95	0.16	5.19	100.08	
3-4	54.65	0.99	25.68	2.61	1.40	0.10	8.46	0.14	5.57	99.60	
4-5	58.65	1.04	23.07	3.19	1.78	0.49	7.15	0.11	6.35	101.83	
5-6	57.73	0.92	24.26	2.88	1.60	0.07	6.92	0.11	6.12	100.62	
6-7	55.25	0.86	23.26	6.35	1.60	0.09	7.64	0.12	5.86	101.05	
7-8	56.21	0.80	22.06	7.92	1.54	0.26	8.66	0.11	5.38	102.95	
Perfil P3		r									
Prof. (m)/Óxido	SiO2	TiO2	Al2O3	Fe2O3	MgO	CaO	P.F	Na2O	K2O	Somatório	
0-1	44.05	1.87	35.73	2.18	0.06	0.09	15.63	0.10	0.32	100.03	
1-2	43.51	1.90	35.11	1.47	0.09	0.20	16.41	0.11	0.29	99.08	
2-3	44.97	2.00	36.21	1.14	0.06	0.13	15.41	0.10	0.29	100.31	
3-4	48.33	1.95	30.81	1.16	0.12	0.12	13.44	0.10	0.33	96.38	
4-5	53.33	1.93	31.28	1.26	0.10	0.10	13.42	0.11	0.35	101.89	
5-6	58.70	1.16	18.13	12.50	0.07	0.11	9.33	0.10	0.29	100.39	
6-7	67.40	0.89	15.08	7.33	0.13	0.12	8.44	0.11	0.47	99.97	
7-8	65.78	0.97	16.37	8.08	0.10	0.10	8.44	0.14	0.52	100.51	
Perfil P4											
Prof.(m)/Óxido	SiO2	TiO2	Al2O3	Fe2O3	MgO	CaO	P.F	Na2O	K2O	Somatório	
0-1	58.57	0.86	21.02	4.64	1.66	0.09	6.48	0.14	6.22	99.68	
1-2	60.63	0.79	19.56	6.05	1.55	0.11	6.17	0.11	6.03	101.00	
2-3	60.07	0.83	20.26	6.06	1.63	0.09	6.02	0.11	6.26	101.32	
3-4	58.90	0.81	20.21	6.18	1.69	0.10	6.41	0.11	6.06	100.47	
4-5	57.47	0.80	20.81	7.17	1.70	0.16	7.44	0.12	6.33	101.99	
		SiO2	TiO2	AI2O3	Fe2O3	MgO	CaO	P.F	Na2O	K2O	Somatório
Pad C obtido		49.90	3.77	12.44	15.84	5.00	8.94	0.00			95.88
Pad C esperado		50.00	4.00	12.50	15.80	5.20	9.00	0.00			96.50
Pad SJ obtido		62.88	0.56	13.63	5.20	2.56	2.85	0.00	1.54	2.65	91.88
Pad SJ recomendado		63.44	0.57	14.17	4.50	2.28	2.53	0.00	1.56	2.45	91.50



Amostra	Quartzo	Caulinita	Illita	Goet.	Gibb.	Anat.	Total	Arg.m*	ATG**
P-1-0-1	10,3	80,6	3,5	1,7	0,0	1,9	98,0	84,2	82,4
P-1-1-2	10,0	80,4	3,8	1,6	0,0	1,9	97,8	84,3	77,7
P-1-2-3	10,7	80,6	3,7	1,7	0,0	1,8	98,6	84,3	76,6
P-1-3-4	9,3	80,3	3,8	1,6	0,0	1,9	96,9	84,1	74,7
P-1-4-5	9,8	80,5	4,1	1,6	0,0	1,9	97,9	84,6	73,3
P-1-5-6	11,1	79,5	4,0	1,6	0,0	1,9	98,0	83,5	74,3
P-1-6-7	10,2	79,2	4,1	1,6	0,0	1,9	97,0	83,3	74,9
P-1-7-8	11,3	78,9	4,0	1,7	0,0	1,8	97,7	82,8	74,3
P-2-0-1	25,6	59,0	10,2	1,8	0,0	1,1	97,8	69,2	94,2
P-2-1-2	20,9	51,7	20,8	2,6	0,0	1,3	97,2	72,5	90,0
P-2-2-3	20,3	26,4	43,9	4,1	0,0	1,1	95,9	70,4	69,4
P-2-3-4	25,2	17,4	47,1	4,0	0,0	1,0	94,7	64,5	55,8
P-2-4-5	32,5	4,0	53,7	4,9	0,0	1,0	96,1	57,7	46,9
P-2-5-6	30,0	9,1	51,8	4,4	0,0	0,9	96,3	60,9	40,4
P-2-6-7	29,9	6,3	49,6	9,7	0,0	0,9	96,4	55,9	43,6
P-2-7-8	32,7	6,2	45,5	12,1	0,0	0,8	97,3	51,7	38,7
P-3-0-1	9,8	70,9	2,7	3,3	9,3	1,9	98,0	73,6	61,2
P-3-1-2	11,0	67,6	2,4	2,3	10,9	1,9	95,9	70,0	60,3
P-3-2-3	9,5	74,0	2,4	1,7	8,8	2,0	98,4	76,4	63,0
P-3-3-4	15,6	67,5	2,8	1,8	4,2	2,0	93,9	70,4	63,1
P-3-4-5	18,5	72,0	3,0	1,9	2,1	1,9	99,4	75,0	61,1
P-3-5-6	41,5	34,5	2,4	19,1	0,3	1,2	99,0	36,9	35,1
P-3-6-7	52,2	28,8	4,0	11,2	0,3	0,9	97,4	32,8	21,9
P-3-7-8	49,3	31,2	4,4	12,4	0,3	1,0	98,5	35,6	29,0
P-40-1	35,3	0,0	51,5	7,1	0,0	0,9	94,7	51,5	33,1
P-41-2	39,5	0,0	46,7	9,3	0,0	0,8	96,2	46,7	31,2
P-42-3	38,1	0,0	48,5	9,3	0,0	0,8	96,7	48,5	30,2
P-43-4	37,0	0,0	48,3	9,4	0,0	0,8	95,6	48,3	28,1
P-4-4-5	35,2	0,0	49,1	11,0	0,0	0,8	96,1	49,1	29,7

Tabela 4: Compos	sição Mineral	ógica Simplificad	da das Amostras
	3	U U	

* Arg. M. Somatório dos argilominerais (% peso) pela análise química.

** ATG – Somatório dos argilominerais (% peso) por ATG.

DISCUSSÃO

A comparação da perda de OH estrutural e água adsorvida dada por ATG com a perda ao fogo da análise química é efetiva. As amostras em que se obteve perda de OH estrutural da goethita (em torno de 300°C) por ATG foram utilizadas para comparação com os dados químicos. Nas amostras do perfil P-3, nos intervalos entre 5 e 8m, a quantidade de goethita foi calculada considerando-se 16,9% em peso de H₂O. Os valores obtidos foram sistematicamente menores do que através das análises químicas. No intervalo de 5 a 6 m, por exemplo, por ATG obteve-se 7,87% de goethita na amostra, enquanto que através da análise química tem-se 19,1 % de goethita. Essas variações podem ser relacionadas a composição estequiométrica utilizada, a qual foi considerada contendo 30% molar de Al₂O₃, que causa um acréscimo de H₂O na estrutura, e portanto uma diminuição no conteúdo de goethita por ATG, caso esta estequiometria não seja verdadeira.



No método apresentado, a interferência de perda de água da caulinita e illita, especialmente para amostras ricas em K₂O, pode ser minimizada utilizando-se DRX para subtrair a água da illita e, a partir da sobra de água, calcular a percentagem de caulinita por ATG.

Além disso, os picos exotérmicos da caulinita e illita, em torno de 960°C, apresentam forma característica, sendo que o pico da illita é sempre menos intenso (Figuras 6 e 7), podendo assim ser usado para diferenciar essas duas fases minerais.

Para a quantificação mais precisa da assembléia mineralógica completa, de amostras compostas de argilo-minerais do grupo da Caulinita e illita, necessita a aplicação conjunta das seguintes técnicas: DRX (para determinação qualitativa das fases minerais); ATG (para determinar gibbsita, caulinita + illita e talvez goethita); análise química de TiO₂ (anatásio + rutilo), de K₂O (illita), Fe₂O₃ (goethita + hematita); além da análise de cor (RHG), utilizando-se a tabela de Munsell.

Pode-se observar a perda de massa nos termogramas em intervalos de temperatura entre 100 e 250°C e 600 e 1000°C, onde não ocorrem reações definidas nos padrões VCD. Essa perda de massa pode estar relacionada a minerais amorfos presentes nas amostras. Como nas metodologias testadas não foram determinados essas fases amorfas, essa pode ser uma das causas das discordâncias entre os cálculos da assembléia mineral obtidos por ATG-DRX e análise química.

Em estudos futuros a presença desses minerais amorfos devem ser considerados com o objetivo de quantificar a água estrutural e a composição química

CONCLUSÕES

O método utilizado (DRX+ATG) apresentou, em geral, teores de argilo-minerais mais conservadores, estando, no entanto, dentro de erros relativos menores que 15%.

Observa-se que nas amostras compostas apenas por argilo-minerais do grupo da Caulinita, além de gibbsita e goethita, a forma de verificação da metodologia DRX+ATG é adequada. No entanto, em amostras compostas de argilo-minerais do grupo da Caulinita e illita, os resultados de análise química não foram eficientes para a verificação da metodologia, pois obteve-se um excesso de K₂O e/ou déficit de Al₂O₃, durante o fechamento estequiométrico da assembléia mineralógica.

A metodologia utilizada mostrou-se eficiente na delimitação de áreas do cerrado para a explotação de argilo-minerais a serem utilizados na fabricação de cimento pozolânico.

Amostras com quantidades de argilo-minerais, do grupo da Caulinita, superiores a 45% apresentaram resultados satisfatórios no papel de pozolanas naturais em ensaios industriais de reatividade com cimento Portland.

Existe uma grande variabilidade composicional nos minerais do grupo da illita, especialmente nos teores de K_2O e Al_2O_3 . Portanto, a utilização da composição química exata desses minerais nas amostras precisa ser determinada anteriormente, ou seja, deve-se definir o tipo de illita presente na amostra a ser estudada.



REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS

- ENGLER, P.; IYENGAR, S. S. (1987) Analysis of mineral Samples using combined instrument (XRD, TGA, ICP) procedures for phase quantification. American Mineralogist **72**: 832-838.
- GIESE R. F. (1990) Introduction. In: J. W. Stucki & D. L. Bish (eds.), Thermal analysis in clay science, CMS Workshop Lectuers, vol. 3, The Clay Minerals Society, Boulder, p.1-7.
- MACKENZIE R. C. (1982) Thermoanalytical methods in clay studies. In: J. Fripiat (ed.), Advanced techniques for clay mineral analyis, *Developments in Sedimentology*, 34, p 5-29.
- MARTINS, E.S. (1999). Petrografia, Mineralogia e Geomorfologia de Rególitos Lateríticos no Distrito Federal. Tese de Doutorado. Instituto de Geociências da Universidade de Brasília (Inédito).
- TORRENT, J.; SCHWERTMANN, U.; FETCHER, H.; ALFEREZ F. (1983). Quantitative relationships between soil color and hematite content. *Soil Sci.*, **136**:354-358.
- SANTANA D.P. (1984). Soil formation in a toposequence of Oxisols from Patos de Minas Regions, Minas State, Brazil. Ph.D. thesis. Purdue Univ., Lafayette, Ind.
- SANTOS, P.S. (1975). Tecnologia de Argilas. São Paulo, Editora da Universidade de São Paulo, 802 p..