

# MICROPEDOLOGIA DA ALTERAÇÃO EM PERFIS DE SOLOS COM B TEXTURAL NA REGIÃO DE LAVRAS, MINAS GERAIS<sup>(1)</sup>

M. P. C. LACERDA<sup>(2)</sup>, H. ANDRADE<sup>(3)</sup> & J. J. G. QUÉMÉNEUR<sup>(4)</sup>

## RESUMO

Na região de Lavras (MG), foram selecionados perfis de solos com horizonte B textural para a avaliação micropedológica dos processos de alteração e investigação de características de evolução pedológica vinculadas ao material de origem. Os solos com horizonte B textural foram selecionados para tal estudo, dado seu grau de evolução que permite avaliar características herdadas da rocha original. Foram escolhidas classes de solos com B textural, desenvolvidos em relevo ondulado a forte ondulado, a partir de materiais geológicos litoquimicamente distintos: Perfil 1 - Argissolo Vermelho-Amarelo distrófico, originado por alteração de rochas do domínio geológico Granito de Itutinga; Perfil 2 - Argissolo Vermelho eutrófico, desenvolvido a partir de rochas do domínio geológico Diorito do Rosário; e Perfil 3 - Chernossolo Argilúvico férrico, desenvolvido a partir de rochas do domínio geológico *Greenstone-belt* de Lavras. Ao longo dos perfis de alteração selecionados, realizaram-se análises petrográficas das fácies rocha fresca e rocha alterada, bem como análises micromorfológicas dos fácies alterito, de transição e sólum. Para avaliar os processos de alteração, observaram-se as reações de alteração e feições texturais, com auxílio da difração de raios-X com vistas em identificar a mineralogia da fração argila, numa discussão envolvendo material de origem versus processos de alteração pedogenética, possibilitando estabelecer a ordem de destruição dos minerais primários. A evolução dos processos de alteração ao longo dos perfis mostrou-se diretamente vinculada à textura, composição química e mineralógica dos materiais originais, refletindo-se nas características micromorfológicas e composição mineralógica dos horizontes que compõem cada perfil, especialmente o horizonte diagnóstico - B textural.

**Termos de indexação:** micromorfologia, mineralogia, petrografia, alteração pedogenética.

---

<sup>(1)</sup> Parte da Tese de Doutorado, apresentada pela primeira autora ao Curso de Pós-Graduação em Solos e Nutrição de Plantas do Departamento de Ciência do Solo da Universidade Federal de Lavras - DCS-UFLA, com financiamento da FAPEMIG. Recebido para publicação em novembro de 1999 e aprovado em julho de 2000.

<sup>(2)</sup> Pesquisadora da Empresa de Pesquisa Agropecuária de Minas Gerais - EPAMIG/CTSM. Recém-Doutor. Campus da UFLA. Caixa Postal 176, CEP 37200-000 Lavras (MG). Bolsista FAPEMIG. E-mail: marilusa@ufla.br.

<sup>(3)</sup> Professor do Departamento de Ciência do Solo da Universidade Federal de Lavras - UFLA. Caixa Postal 37. CEP 37200-000 Lavras (MG). E-mail: handrade@ufla.br.

<sup>(4)</sup> Professor do Departamento de Geologia do Instituto de Geociências da Universidade Federal de Minas Gerais - DG/IGC/UFMG. Av. Antônio Carlos 6.627. Caixa Postal 2608. CEP 31270-901 Belo Horizonte (MG).

**SUMMARY:** *MICROPEDOLOGY OF ALTERATION IN PROFILES OF SOILS WITH ARGILLIC HORIZON IN THE REGION OF LAVRAS, MINAS GERAIS*

*In the region of Lavras, Minas Gerais, Brazil, soils profiles with argillic horizons were selected to evaluate the alterations which occurred during the process of soil formation and to investigate pedogenetic characteristics related to the parent material. Within this region, these soils occur on sloping and hilly landscapes. They were selected for this study because they preserve characteristics inherited from the original bedrocks. Three profiles formed from geologic material with different chemical composition were selected: Profile 1 - Red-Yellow Argisol developed from granitic rocks (Granito de Itutinga); Profile 2 - Red Argisol formed from dioritic rocks (Diorito do Rosário); and Profile 3 - Argiluvic Chernosol formed from basic rocks of the Greenstone-Belt of Lavras. Throughout the layers of each profile, from the consolidated bedrock to the solum, studies were carried out (petrographic analyses on the consolidated and weathered bedrock, micromorphological analyses of C, BC horizons and solum) to investigate the processes of soil formation by evaluating weathering reactions and textural features, with the aid of X-ray diffraction analyses to characterize clay mineralogy. Based on the results obtained, the relationships between parent material and pedogenetic processes were assessed and the order of destruction of primary minerals established. The evolution of the alteration processes along the profiles was found to be directly linked to the texture, chemical and mineralogical composition of the parent materials, revealed in the micromorphological characteristics and mineralogical composition of the horizons constituents of each profile, particularly in the argillic horizon.*

*Index terms: micromorphology, mineralogy, petrography, pedogenetic alteration.*

## INTRODUÇÃO

Na região de Lavras (MG), na área entre Ribeirão Vermelho e Nazareno, ocorrem, segundo Quéméneur (1995), terrenos Arqueanos constituídos por gnaisses de composição trondhjemítica-tonalítica-granodiorítica (TTG) (*Gnaiss Pau da Bandeira*), gnaisses de composição granodiorítica (*Gnaiss Granodiorítico de Lavras*) a granítica (*Gnaisses Graníticos*), granulitos (*Granulitos Cálcio-Alcalino Potássicos - Charnockitos e Gnaisses Charnockíticos, Granulitos Trondhjemítico-Tonalítico - Enderbitos e Granulitos Máficos e Ultramáficos*) e rochas básicas e ultrabásicas relacionadas com as formações do tipo *greenstone-belts* (*Greenstone-belt Rio das Mortes e Greenstone-belt de Lavras*). Estas últimas apresentam maciços intrusivos de rochas de composição intermediária a básica, como o *Diorito do Rosário e Gabro da Fazenda Martins*. Do Proterozóico, relacionado com o ciclo geológico tectono-orogênico Transamazônico, ocorre uma série de plútons intrusivos no Arqueano, tais como o *Granito Transamazônico de Itutinga e Granodiorito Transamazônico*, além de formações metassedimentares da Serra de Bom Sucesso (*Supergrupo Minas*) e de rochas metassedimentares na Serra de Ijaci, possivelmente pertencentes ao *Grupo São João Del Rei*. Todas as serras ao sul da área, em contato tectônico com este embasamento arqueano e proterozóico, pertencem às unidades

metassedimentares do *Grupo Carrancas*, considerado como pós-transamazônico.

Os solos diferenciados da região estão vinculados à grande diversidade geológica, correlacionando-se também com o relevo, por meio de diferenças de declividade (Andrade et al., 1998). Os Latossolos ocorrem em declividades de 0 a 12%, os solos com horizonte B textural de 12 a 45% e, em declividades > 45%, verifica-se a presença de Cambissolos e Neossolos Litólicos. Classes distintas desses solos são desenvolvidas de acordo com a diferenciação petrológica do material originário.

O estudo microscópico gera informações relevantes sobre a gênese dos solos, pois fornece a caracterização do material de origem e sua constituição mineralógica e permite observar as reações mineralógicas retrógradas, decorrentes das variações físico-químicas que ocorrem ao longo da evolução do processo pedogenético (Loughnan, 1969). A análise micropedológica é utilizada na identificação, distribuição e inter-relação dos constituintes do solo, convenientemente separados em unidades de organização, tais como: pedos, feições pedológicas e matriz ou fundo matricial, que inclui esqueleto, plasma e poros associados (Cady et al., 1986; Castro, 1989). O conjunto dessas informações permite, então, avaliar a evolução do processo pedogenético ao longo do perfil de alteração, desde a rocha fresca até o solum.

Apesar da relevância do estudo micropedológico na gênese de solos, particularmente para a correlação com o material de origem, não existem trabalhos que contemplem tal tema na região de Lavras (MG). Assim, foram selecionados perfis das classes de solos com B textural mais significativas e representativas da região, para a caracterização micropedológica dos processos de alteração, objetivando estabelecer características pedogenéticas associadas ao material de origem. Esses solos foram selecionados para este estudo pelo seu grau de evolução, que permite preservar características químicas e mineralógicas herdadas do material parental. Ao longo de todos os horizontes dos perfis selecionados, desde a rocha fresca até o sólum, realizou-se a caracterização mineralógica, petrográfica e micromorfológica, identificando-se petrologicamente o material de origem e suas transformações mineralógicas e texturais ao longo da evolução do perfil de alteração, numa discussão envolvendo processos pedogenéticos versus material originário.

## MATERIAL E MÉTODOS

### Perfis selecionados e métodos de campo

Dada a grande diversidade geológica que a região apresenta, procurou-se selecionar perfis de alteração, a partir de materiais geológicos geoquimicamente discriminados, individualizados em domínios geológicos de composição ácida, intermediária e básica, com desenvolvimento de classes de solos com B textural bem distintas, para que a interpretação sobre a evolução das classes intermediárias desses solos pudesse ser posteriormente extrapolada.

A maior dificuldade encontrada nesta etapa foi a seleção de perfis completos e autóctones, desenvolvidos a partir de rochas frescas, com evidências da evolução *in situ* dos processos de alteração ao longo dos horizontes pedogenéticos. O autoctonismo evidenciado no campo pela avaliação das características macromorfológicas ao longo dos perfis, desde a rocha fresca de origem até o sólum, teve sua comprovação por meio de análise da evolução das feições texturais, do comportamento do complexo sortivo e caracterização geoquímica com balanço químico de massa, realizados ao longo de todos os horizontes que compõem os perfis, por meio de métodos analíticos discutidos em Lacerda (1999).

A seleção dos perfis de alteração e sua amostragem foram realizadas em trabalhos de campo, observando-se, então, a correlação entre material de origem e classes de solo formado, obedecendo ao tipo de relevo estabelecido para a formação de solos com horizonte B textural na região (declividade de 12 a 45%). A área foi percorrida intensivamente a fim de se encontrarem perfis

autóctones completos, desenvolvidos a partir de rochas frescas, com horizonte C representativo das diversas fases de alteração, além de horizonte B<sub>t</sub> significativo.

Os perfis selecionados foram: Perfil 1 - Argissolo Vermelho-Amarelo distrófico (PVAd), formado a partir de rochas granitoides de composição granítica (rocha ígnea de composição ácida) do Domínio geológico intitulado Granito de Itutinga (Queméneur, 1995; Lacerda, 1999); Perfil 2 - Argissolo Vermelho eutrófico (PVe), desenvolvido sobre diorito milonítico (rocha ígnea de composição intermediária) do Domínio geológico Diorito do Rosário (Queméneur, 1995; Lacerda, 1999), e Perfil 3 - Chernossolo Argilúvico férrico (MTf), tendo como material de origem um piroxenito granulizado (rocha ígnea básica) do Domínio geológico denominado *Greenstone-belt* de Lavras (Queméneur, 1995; Lacerda, 1999). Nos três perfis selecionados, foram feitas as descrições morfológicas, as análises físicas e químicas necessárias para a correta classificação, segundo normas estabelecidas no Sistema Brasileiro de Classificação de Solos (EMBRAPA, 1999), cujos dados encontram-se em Lacerda (1999). Esses perfis apresentam as seguintes coordenadas geográficas: perfil 1 - Argissolo Vermelho-Amarelo: 44°35'28"W e 21°17'50"S; perfil 2 - Argissolo Vermelho: 44°53'W e 21°16'38"S, e perfil 3 - Chernossolo Argilúvico: 45°02'56"W e 21°11'S.

Até o momento, a correlação regional de solos com B textural com rochas básicas e ultrabásicas (teor de SiO<sub>2</sub> < 45 %) era o Nitossolo Vermelho distroférrico ou eutróférrico. No entanto, durante as investigações de perfis dessa classe de solo, foi constatada a ocorrência inédita de Chernossolo Argilúvico férrico, que, por este motivo, foi selecionado para o estudo.

A amostragem foi realizada nas rochas e em seus diferentes estádios de alteração e nos diferentes horizontes dos solos sobre elas desenvolvidos.

Para as determinações mineralógicas, foram coletadas amostras de cerca de 0,5 kg de material de todos os horizontes de cada perfil. Procurou-se coletar amostras representativas desde a rocha fresca até o sólum, baseando-se em observações dos estádios de alteração, tais como: características texturais preservadas das rochas originais, composição mineralógica original, coloração, friabilidade e características morfológicas do sólum. As amostras indeformadas para a análise micromorfológica foram acondicionadas em recipientes de plástico de 10 x 7 cm, em substituição às caixas de Kubierna. As amostras de rocha, bem como as de solo, foram criteriosamente selecionadas e coletadas, incluindo espécimes frescos e alterados.

### Método de Laboratório

As amostras de solo foram secas ao ar, destorroadas e passadas em peneiras de 2 mm de

malha, sendo, então, designadas de Terra Fina Seca ao Ar (TFSA). As amostras indeformadas foram armazenadas em local apropriado para a secagem ao ar. As análises foram realizadas em laboratórios especializados do Departamento de Ciência do Solo (DCS)/Universidade Federal de Lavras (UFLA), do Departamento de Solos (DS)/Universidade Federal de Viçosa (UFV) e do Centro de Pesquisas Manoel Teixeira da Costa (CPMTC)/Instituto de Geociências (IGC)/Universidade Federal de Minas Gerais (UFMG).

#### **Análises mineralógicas - Difração de Raios-X**

Para as análises mineralógicas, primeiramente foi feita a individualização das frações areia - silte - argila a partir da TFSA. O fracionamento das amostras foi realizado por peneiragem úmida em peneira de 0,053 mm de malha, separando-se a fração areia. As frações silte e argila foram individualizadas por decantação e centrifugação, obedecendo à lei de Stokes.

Para a análise por difratometria de raios-X da fração argila, foram confeccionadas lâminas orientadas com os seguintes materiais:

- argila desferrificada - Remoção dos óxidos de Fe pelo método DCB - ditionito-citrato-bicarbonato de sódio, segundo Mehra & Jackson (1960);
- argila saturada com  $K^+$  e  $Mg^{2+}$  - A saturação com  $K^+$  e  $Mg^{2+}$  foi feita por meio de solução de KCl 1 mol L<sup>-1</sup> e MgCl<sub>2</sub> 1 mol L<sup>-1</sup>, respectivamente, segundo método descrito em Whittig & Allardice (1986). As lâminas com argila saturada com  $K^+$  foram submetidas à difratometria de raios-X à temperatura ambiente (25°C) (condição natural) e aquecidas a 550°C. Quando necessário, foi adicionado etileno-glicol à argila saturada com  $Mg^{2+}$ .

A análise por difratometria de raios-X das amostras da fração argila desferrificada foi realizada no DS/UFV, utilizando intervalo de irradiação de 2θ de 5 a 50°, com tubo de Fe.

O restante das amostras da fração argila com os diversos tratamentos foi analisado no DCS/UFLA, utilizando intervalo de irradiação de 2θ de 5° a 30°, com repetição da análise das amostras glicoladas no intervalo de 2θ de 1 a 10° e, no caso das amostras aquecidas a 550°C, o intervalo de 2θ utilizado foi de 2 a 32°, com tubo de Cu e filtro de Ni.

A interpretação dos difratogramas de raios-X foi realizada segundo Brown (1961), Grim (1968) e Joint Committee on Powder Diffraction Standards (1974).

#### **Análises micromorfológicas e petrográficas**

A partir das amostras indeformadas de solo, foram confeccionadas lâminas delgadas, após impregnação com araldite. A análise micromorfológica foi realizada em microscópio petrográfico no DCS/UFLA.

As lâminas delgadas correspondentes às rochas

frescas e ligeiramente alteradas foram confeccionadas no laboratório de laminação do CPMTC/IGC/UFMG. A análise petrográfica foi realizada no DCS/UFLA.

No cálculo quantitativo dos constituintes mineralógicos e componentes do material pedológico, utilizaram-se modelos de frequência, estabelecidos em campos de análise visual, individualizados durante a análise microscópica, de acordo com vários autores, particularmente Bullock et al. (1985).

#### **Análises geoquímicas**

As amostras de rocha fresca correspondentes ao material de origem dos perfis foram geoquimicamente caracterizadas por meio de métodos combinados de Fluorescência de Raios-X (FRX) e Espectroscopia de Emissão Atômica com Plasma de Acoplamento Indutivo (ICP) no CPMTC/IGC/UFMG.

## **RESULTADOS**

### **Caracterização e classificação dos perfis**

Para a classificação dos perfis selecionados para o estudo, segundo normas estabelecidas no Sistema Brasileiro de Classificação de Solos (EMBRAPA, 1999), foram realizadas as descrições morfológicas e as análises físicas e químicas necessárias, ao longo de todos os horizontes que constituem os perfis, de acordo com métodos discutidos em Lacerda (1999). Os principais atributos, particularmente para caracterização do horizonte diagnóstico B textural, encontram-se sumariados no quadro 1.

### **Mineralogia da fração argila**

No perfil 1 – Argissolo Vermelho-Amarelo distrófico, a mineralogia da fração argila ao longo do perfil de alteração foi caracterizada em: horizontes C<sub>2</sub>, C<sub>1</sub>, BC e B<sub>t</sub>; caulinita, gibbsita e illita; e horizonte A: caulinita e gibbsita.

No perfil 2 – Argissolo Vermelho eutrófico, a mineralogia da fração argila caracterizada ao longo do perfil de alteração foi a seguinte: horizontes C<sub>3</sub>, C<sub>2</sub> e C<sub>1</sub>: caulinita, illita e vermiculita com hidróxi nas entrecamadas; horizonte BC: caulinita, illita, vermiculita com hidróxi nas entrecamadas e gibbsita; e horizontes B<sub>t</sub> e A: caulinita, gibbsita e vermiculita com hidróxi nas entrecamadas.

Já no perfil 3 – Chernossolo Argilúvico férrico, a mineralogia da fração argila foi assim caracterizada: horizontes C<sub>3</sub>, C<sub>2</sub>, C<sub>1</sub>, BC, B<sub>t</sub> e A: caulinita, talco e esmectita.

### **Caracterização geoquímica do material de origem dos perfis de alteração**

O quadro 2 apresenta a composição geoquímica dos materiais de origem dos perfis selecionados para

**Quadro 1. Características morfológicas e analíticas dos perfis 1, 2 e 3**

Horizonte	Característica morfológica					Característica analítica					
	Cor	Cerosidade	Estrutura	Textura	Espessura	B/A	Silte/ argila	V	T <sub>argila</sub>	C	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub> <sup>(1)</sup>
					cm			%	cmolc dm <sup>-3</sup>	g kg <sup>-1</sup>	dag kg <sup>-1</sup>
<b>Perfil 1 - Argissolo Vermelho-Amarelo distrófico</b>											
A	5YR 4/2	-	mod. gr./mod.fr. b. ang.	média	55	1,17	1,78	13	36	11	2,0
B	5YR/5/8	mod. e comum	mod. b. ang./subang.	média	40		1,09	13	22	4	2,0
<b>Perfil 2 - Argissolo Vermelho eutrófico</b>											
A	5YR 4/6	-	mod. gr./mod. b. ang.	média	20	1,2	1,34	65	34	18	8,1
B	2,5YR 4/8	forte e abundante	f. b. ang./subang.	média a argilosa	60		1,22	65	17	5	10,0
<b>Perfil 3 - Chernossolo Argilúvico férrico</b>											
A	5YR 3/3	-	mod.gr fr. b. ang.	média	18	3,25	2,25	79	106	21	14,5
B	2,5YR 3/6	forte e abundante	f. b. ang./subang.	argilosa	37		0,65	87	37	6	21,3

<sup>(1)</sup> extraído pelo ataque sulfúrico, mod. = moderada, f. = forte, fr. = fraca, gr. = granular, b. = blocos, ang. = angulares, subang. = subangulares, B/A = relação textural de argila entre os horizontes B e A, V = saturação por bases da CTC a pH 7, T<sub>argila</sub> = atividade (CTC) da argila, C = carbono orgânico.

**Quadro 2. Composição geoquímica das rochas de origem dos perfis de alteração**

Perfil	Elemento maior - óxido constituinte											Total
	SiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	CaO	MgO	Na <sub>2</sub> O	K <sub>2</sub> O	TiO <sub>2</sub>	MnO	P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	PF	
	dag kg <sup>-1</sup>											
1	72,10	14,38	1,57	0,92	0,24	4,25	5,63	0,12	<0,01	0,03	0,76	100,0
2	55,64	17,10	7,54	6,68	3,80	5,22	1,20	0,94	0,08	0,23	1,58	100,0
3	52,12	9,08	11,58	10,90	11,80	2,89	0,09	0,73	0,17	0,05	0,60	100,0

<sup>(1)</sup> PVAd = Argissolo Vermelho-Amarelo distrófico: Granito. <sup>(2)</sup> PVe = Argissolo Vermelho eutrófico: Diorito milonítico. <sup>(3)</sup> MTf = Chernossolo Argilúvico férrico: Piroxenito granulitizado.

o estudo, corroborando a classificação de domínios geológicos de composição ácida, intermediária e básica. O perfil 1 (PVAd) é formado a partir de rochas granitóides de composição granítica (rocha ígnea de composição ácida) do Domínio geológico intitulado Granito de Itutinga (Queméneur, 1995; Lacerda, 1999); o perfil 2 (PVe) desenvolve-se sobre diorito milonítico (rocha ígnea de composição intermediária) do Domínio geológico Diorito do Rosário (Queméneur, 1995; Lacerda, 1999), e o perfil 3 (MTf) tem como material de origem um piroxenito

granulitizado (rocha ígnea básica) do Domínio geológico denominado *Greenstone-belt* de Lavras (Queméneur, 1995; Lacerda, 1999).

### Petrografia e micromorfologia dos perfis de alteração

A descrição microscópica dos perfis 1, 2 e 3, individualizada em caracterização petrográfica das fácies rocha fresca de origem e descrição micromorfológica do alterito (horizontes C), fácies de transição (horizonte BC) e fácies sólum (horizonte Bt

e A), encontra-se sumariada nos quadros 3, 4 e 5. Microfotografias ao longo dos perfis, desde a rocha fresca até o sólum (Figuras 1, 2 e 3), ilustram a evolução do processo pedogenético dos solos.

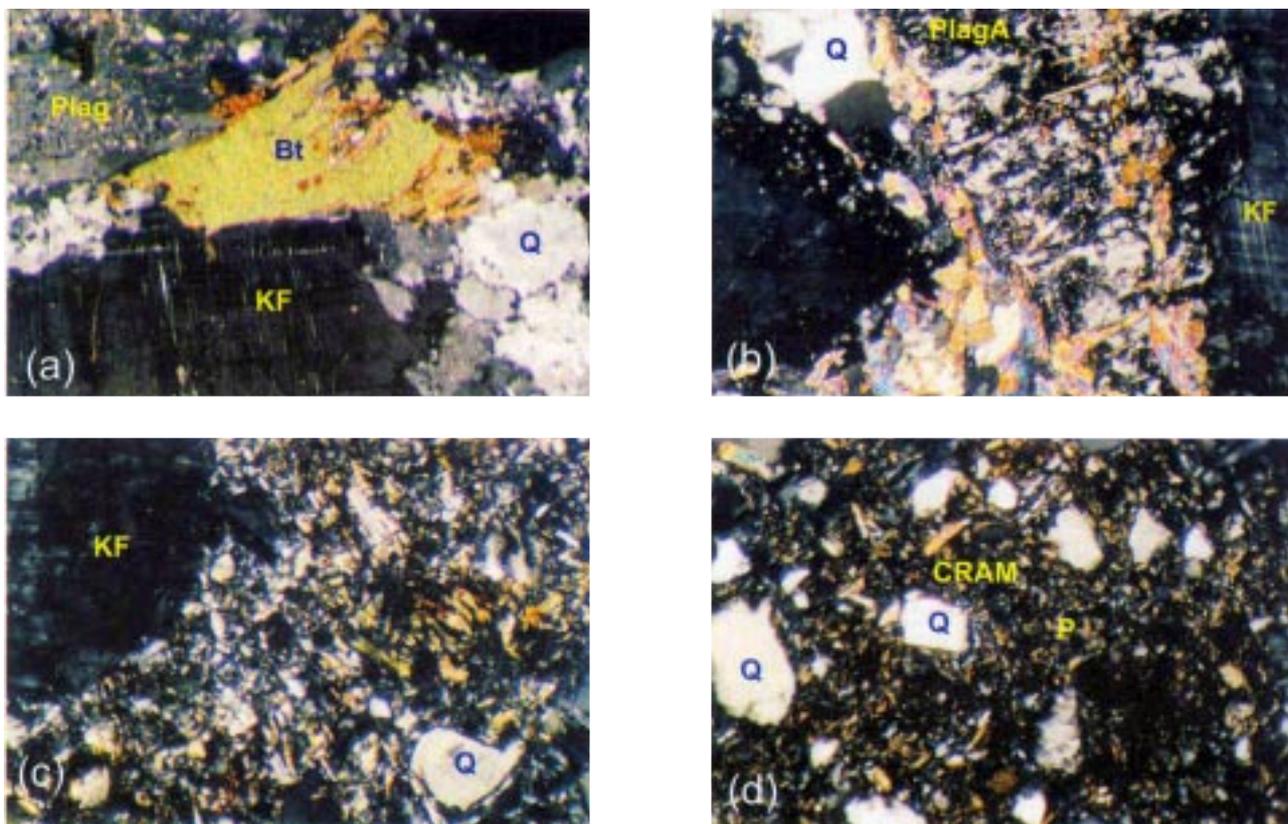
## DISCUSSÃO

A evolução dos perfis de alteração mostrou-se diretamente vinculada à textura, composição química e mineralógica dos materiais originais, refletindo-se nas características micromorfológicas e composição mineralógica dos horizontes que compõem cada perfil, especialmente o horizonte diagnóstico – B textural, que, por sua vez, vão refletir nos seus atributos físicos e químicos, avaliados por Lacerda (1999). A caracterização micromorfológica encontra-se, também, coerente com a avaliação do comportamento geoquímico do processo de alteração realizado ao longo da seqüência de evolução pedogenética desses perfis, de acordo com resultados discutidos em Lacerda (1999).

### Perfil 1 - Argissolo Vermelho-Amarelo distrófico

Este perfil tem como material de origem um granito, rocha de composição ácida (Quadro 2), com constituição mineralógica e características texturais apresentadas na descrição petrográfica do quadro 3. A mineralogia essencial é representada, segundo Goldich (1938), citado por Besoain (1985), por minerais de grau de intemperização lento (quartzo, feldspato potássico e moscovita/sericita), minerais de grau de intemperização moderado (plagioclásio sódico-cálcico) e, no caso analisado, menos de 10% de minerais de intemperização rápida (anfíbólio: hornblenda-edenita, biotita, epidoto, carbonato e clorita) (Quadro 3 e Figura 1a). É uma rocha de baixo teor em ferro (Quadro 2), presente na composição do anfíbólio, biotita e clorita, além de minerais opacos (óxidos de ferro), que constituem traços na rocha em questão.

As características micromorfológicas deste perfil de alteração, cuja descrição encontra-se individualizada em fácies alterito (horizontes C<sub>2</sub> e C<sub>1</sub>), fácies de transição (horizonte BC) e fácies sólum



**Figura 1. Microfotografias ao longo do perfil 1 - Argissolo Vermelho-Amarelo. (a) Fácies rocha fresca (KF = feldspato potássico, Plag = plagioclásio, Bt = biotita e Q = quartzo); (b) Fácies alterito - horizonte C<sub>3</sub> (PlagA = plagioclásio argilizado); (c) Fácies de transição-horizonte BC, evolução dos processos de argilização; (d) Fácies sólum-horizonte Bt (Q = quartzo - esqueleto, P = plasma, CRAM = cristais relictuais à alteração mineralógica). (Obj 6.3x; Oc 8x).**

(horizontes B<sub>t</sub> e A), apresentadas no quadro 3, mostram que a composição mineralógica do material original reflete-se em sua evolução pedogenética. A alteração é fraca a moderada no alterito, não apresentando evolução significativa em direção ao sólum (Figura 1b, c e d). O alterito, assim como o horizonte B<sub>t</sub>, apresenta cerca de 40-45% de esqueleto, com predomínio do quartzo e feldspato potássico, além da presença dos demais minerais

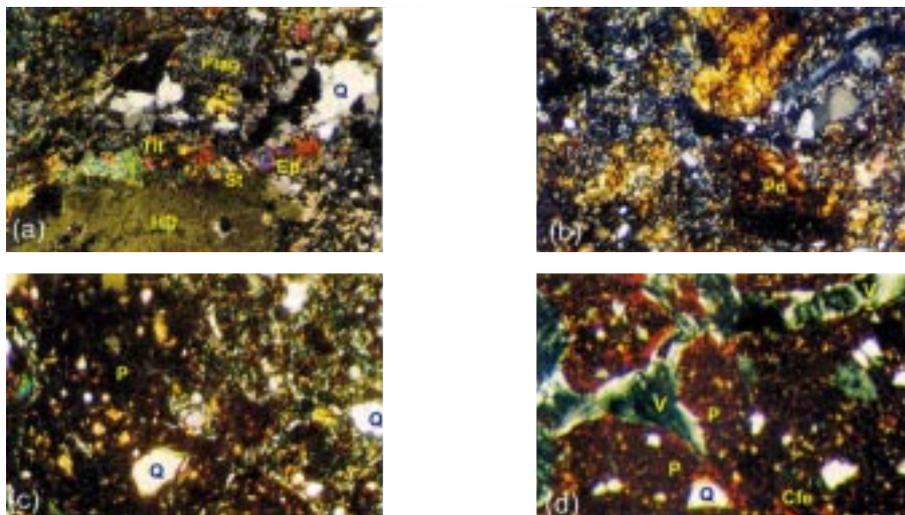
silicatados primários<sup>(5)</sup>, com exceção do anfibólio, que desaparece nos primeiros estádios de alteração (Quadro 3). O plagioclásio sofre rápida argilização na fase inicial da alteração (Figura 1b). O plasma apresenta praticamente a mesma distribuição relativa, tanto no alterito como no horizonte B<sub>t</sub> (cerca de 57%), constituído pela associação caulinita, gibbsita e illita (cerca de 30%) e sesquióxidos de ferro (hematita/goethita), variando de 2 a 13% do alterito ao sólum.

**Quadro 3. Descrição microscópica do perfil 1 - Argissolo Vermelho-Amarelo distrófico**

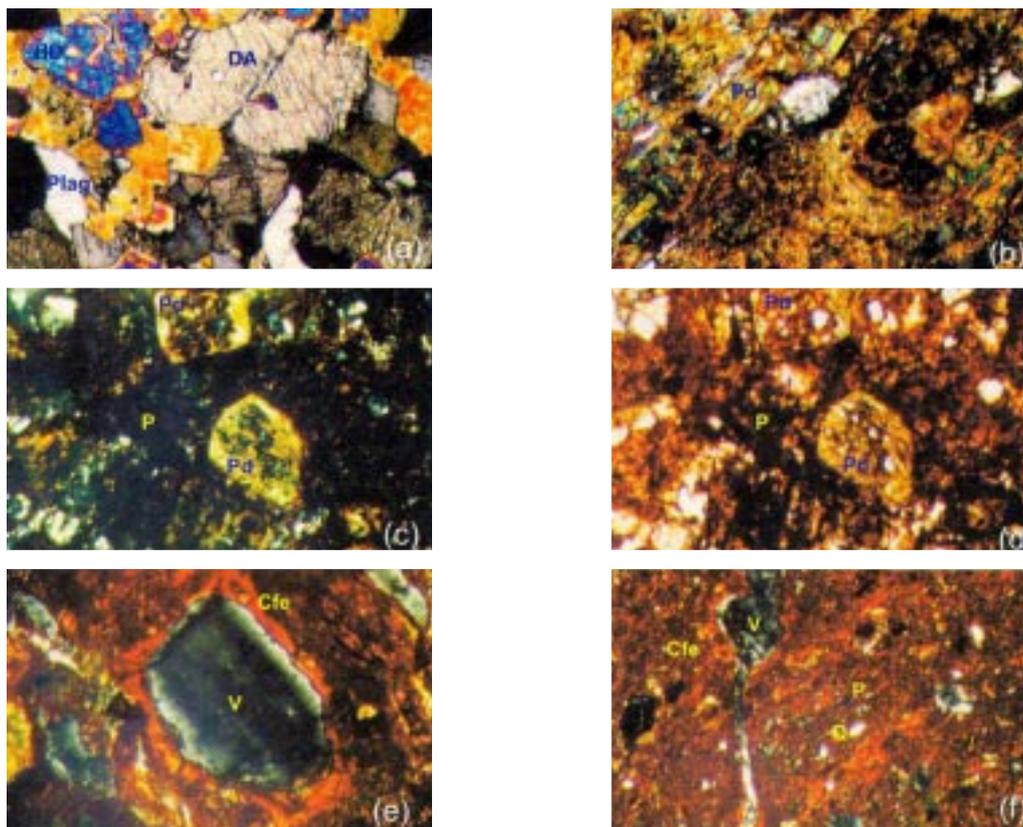
Descrição petrográfica			
Característica	Fácies Rocha Fresca: Granito	Fácies Rocha Alterada	
Mineralogia essencial	KF (30%), Plag (35%), Q (25%), Bt e HE (5%)	KF (30%), Plag (35%), Q (25%), Bt e HE (5%)	
Mineralogia secundária <sup>(1)</sup>	Bt - Ep - M/St - Cb - Tit - Op (5%)	Bt - Ep - M/St - Cb - Tit - SFe - Argilo-mineral (5%)	
Mineralogia acessória	Zr, Allanita	Zr, Allanita	
Textura	Granoblástica, xenomórfica a hipidiomórfica	Fratramento cristalino e corrosão de borda cristalina	
Descrição micromorfológica			
Característica	Fácies alterito (C <sub>2</sub> e C <sub>1</sub> )	Fácies de transição (BC)	Fácies Sólum (B <sub>t</sub> e A)
<b>Esqueleto (%)</b>	40 a 45%	40%	40%
Constituição mineralógica	Q (20-28%), KF (15-18%), Bt - Ep - Cl - M - Op (2-5%)	Q (23%), KF (15%), Bt - M - Op (< 2%)	Q (28%), KF (10%), Bt - M - Op (2%)
Dimensões (max, min, média)	4,00, 0,04 e 0,40 mm	0,80, 0,04 e 0,40 mm	0,80, 0,04 e 0,40 mm
Origem	" <i>in situ</i> " <sup>(2)</sup>	" <i>in situ</i> "	" <i>in situ</i> "
Textura superficial	Normal (Q), corroída e fraturada (KF), discretamente ferruginizada (demais)	Corroída e fraturada (Q e KF), discretamente ferruginizada (demais)	Corroída e fraturada (Q e KF), discretamente ferruginizada (demais)
Distribuição de base <sup>(3)</sup>	Agrupada	Aleatória	Aleatória
<b>Plasma (%)</b>	55 a 60%	57%	57%
Constituição mineralógica	Ct - Gb - It (30-38%), SFe (2-5%), CRAM (St - Bt - M - Ep) (15-20%)	Ct - Gb - It (30%), SFe (12%), CRAM (St - Bt e M) (15%)	Ct - Gb - (It) (29%), SFe (13%), CRAM (St - Bt e M) (15%)
Estrutura plásmica <sup>(3)</sup>	Crística	Omnissépica a bimassépica	Omnissépica a bimassépica
Distribuição relativa <sup>(3)</sup>	Porfírica composta	Porfírica fechada a quitônica	Porfírica fechada
<b>Vazios (%)</b>	< 1%	3%	3-10%
Formas/tipos <sup>(4)</sup>	Ortocavidades	Ortocavidades	Ortocavidades, intergranulares complexos, cavidades e canais
Origem	Litopórica ("box works")	Litopórica ("box works")	Pedopórica e litopórica
Dimensões	Máximas: 1,00 mm	Máximas: 3,20 mm	Máximas: 2,80 mm
<b>Feições pedológicas (%)</b>	Ausentes	Ausentes	Presentes
Tipos <sup>(5)</sup>			Pedotúbulos
<b>Processos pedogenéticos</b>	Lixiviação ("box works"), Pseudomorfose, Ferruginização incipiente, Argilização (bissialitização, monossilitização e alitização)	Lixiviação ("box works"), Pseudomorfose, Ferruginização fraca, Argilização (bissialitização, monossilitização e alitização)	Lixiviação ("box works"), Pseudomorfose, Ferruginização fraca, Argilização (bissialitização, monossilitização e alitização)
<b>Grau de pedalidade</b>	Muito fraco	Fraco	Fraco

<sup>(1)</sup> Decorrente de reações mineralógicas retrógradas (hidrotermais ou retometamórficas). <sup>(2)</sup> Decorrente de substituições mineralógicas retrógradas. <sup>(3)</sup> Segundo Stoops e Jongerijs (1975). <sup>(4)</sup> Segundo Brewer (1964) e Pettijohn (1949). <sup>(5)</sup> Segundo Bullock et al. (1985). Plag = Plagioclásio; HE = Hornblenda-Edenita; Q = Quartzo; KF = Feldspato potássico; Ep = Epidoto; Bt = Biotita; M = Moscovita; St = Sericita; Cl = Clorita; Cb = Carbonato; Zr = Zirconita; Op = Opacos; It = Illita; Ct = Caulinita; Gb = Gibbsita; SFe = Sesquióxidos de Fe; CRAM = Cristais relictuais à alteração mineralógica.

<sup>(5)</sup> Primários referem-se a minerais primários à alteração intempérica, muitas vezes não sendo minerais primários da rocha de origem.



**Figura 2.** Microfotografias ao longo do perfil 2 - Argissolo Vermelho. (a) Fácies rocha fresca (HD = hornblenda-edenita; Plag = plagioclásio, Q = quartzo, Ep = epidoto, St = sericita e Tit = titanita); (b) Fácies alterito-horizonte C<sub>3</sub> (Pd = pseudomorfos de HD, processos de argilização e ferruginização); (c) Fácies de transição-horizonte BC, evolução dos processos de argilização e ferruginização (Q = quartzo, P = plasma); (d) Fácies sólum-horizonte Bt (Q = quartzo - esqueleto, V = vazios, P = plasma a argilominerais silicatados + sesquióxidos de Fe e Al, Cfe = cutans - ferriargilans, indicativo de processo de iluviação). (Obj 6.3x; Oc 8x).



**Figura 3.** Microfotografias ao longo do perfil 3 - Chernossolo Argilúvico. (a) Fácies rocha fresca (DA = diopsídio-augita, HD = hornblenda-edenita, Plag = plagioclásio); (b) Fácies alterito-horizonte C<sub>2</sub> (Pd = pseudomorfos de DA e HD, processos de argilização e ferruginização); (c) Fácies de transição - horizonte BC (Pd = pseudomorfos de DA e HD, evolução dos processos de argilização e ferruginização) em nicóis cruzados; (d) Idem (c) em nicóis paralelos; (e) Fácies de transição-horizonte BC (V = vazios-litoporos, Cfe = cutans - ferriargilans e ferrans indicativos de processo de iluviação); (f) Fácies sólum - horizonte Bt (Q = quartzo - esqueleto, V = vazios, P = plasma a argilominerais silicatados + sesquióxidos de Fe, Cfe = cutans - ferriargilans e ferrans, indicativos de processo de iluviação). (Obj 6.3x; Oc 8x).

Outros minerais primários microcristalinos, além da sericita, mostram-se presentes no plasma do horizonte B<sub>t</sub>, evidenciando pouca evolução no processo de alteração (Quadro 3 e Figura 1d). Tal evolução é governada pelo baixo grau de intemperização da maioria dos minerais silicatados do material originário, formando um sólum de textura geralmente arenosa, dada a tendência de concentração desses minerais no esqueleto, principalmente o quartzo e o feldspato potássico, além da moscovita. Apesar da grande proporção de esqueleto, a distribuição relativa permanece porfirica, com tendência a quitônica (Quadro 3). Essa evolução revela hidrólise seletiva em relação ao grau de intemperização dos minerais, que, no entanto, quando atuante, atinge a alitização (dessilicatização completa, com formação de gibbsita) já no alterito, marcada pela presença de gibbsita. A liberação de ferro, assim como o processo de ferruginização, é compatível com a pequena quantidade desse elemento na composição mineralógica da rocha original.

Os processos de lixiviação e pseudomorfose são, então, moderados a fracos. A presença de *box works*<sup>(6)</sup> é limitada, não colaborando no desenvolvimento de litoporos, e os vazios não ultrapassam 3-10% no horizonte B<sub>t</sub> (Quadro 3), que mostra grau de pedalidade fraco.

A análise da substituição mineralógica ao longo do perfil permitiu estabelecer a seguinte ordem de destruição intempérica dos minerais silicatados primários ao longo do perfil de alteração: Anfibólio (Hornblenda-Edenita) - Carbonato - Plagioclásio - Titanita - Epidoto/Clorita/Biotita - Moscovita - Sericita - Feldspato potássico. Estes resultados encontram-se coerentes com trabalhos afins realizados por diversos autores, tais como Cerri (1979) e Menegotto & Gaspareto (1987).

### Perfil 2 - Argissolo Vermelho eutrófico

O diorito milonítico - material de origem deste perfil - é uma rocha de composição intermediária, cuja composição geoquímica acha-se apresentada no quadro 2 e a descrição petrográfica no quadro 4. É constituído por minerais silicatados de intemperização rápida a moderada, alguns portadores de Fe e Mg na sua composição química (anfíbólio: hornblenda-edenita, biotita e clorita), outros portadores de Ca (plagioclásio, epidoto e titanita) (Goldich, 1938, citado por Besoain, 1985). O Fe e Ti também estão presentes em óxidos de ferro e titânio (magnetita e ilmenita), estando representados no quadro 4 como minerais opacos. Entre os minerais resistentes ao intemperismo, destaca-se a ocorrência moderada a discreta de quartzo (Quadro 4 e Figura 2a).

A caracterização microscópica dessa rocha (Quadro 4) mostra que sua alteração ao longo do perfil é de moderada a acentuada desde o alterito (Figura 2b e c), evoluindo em direção ao sólum, atingindo clímax no horizonte B<sub>t</sub>, onde se observam diminuição da proporção de esqueleto (de 25 para 15%) e acréscimo discreto do plasma (de 65 para 70%), passando o esqueleto a ser constituído basicamente por quartzo, desaparecendo os demais minerais primários (Quadro 4 e Figura 2d).

No plasma do sólum, mais significativo que a abundância relativa é a sua composição mineralógica, representada por associação de caulinita, gibbsita e vermiculita com hidróxi nas entrecamadas, do qual 30% é constituído de sesquióxidos de ferro (hematita/goethita) e titânio, desaparecendo os demais minerais silicatados primários. Desta maneira, a estrutura plásmica crística no alterito (Quadro 4 e Figura 2b) passa a omnissépica no sólum, com distribuição relativa porfirica (Quadro 4 e Figura 2d). Isso demonstra a atuação de hidrólise crescente dos minerais aluminossilicatados primários, que se inicia com a bissialitização (dessilicatização limitada, com formação de argilominerais 2:1 - vermiculita) e monossialitização (dessilicatização moderada, com formação de argilominerais 1:1 - caulinita) no alterito, evoluindo para alitização (dessilicatização completa, com formação de gibbsita) no sólum, com liberação de Fe, entre outros cátions, promovendo o processo de ferruginização crescente.

Essa evolução é reflexo da composição mineralógica e química da rocha originária, restando do processo de alteração somente o quartzo, mineral resistente ao intemperismo, cuja tendência é concentração na fração mais grosseira do solo, constituindo o esqueleto. Os demais minerais silicatados primários foram substituídos por mineralogia secundária de origem intempérica, basicamente argilominerais silicatados e sesquióxidos de alumínio e ferro.

Assim sendo, processos de lixiviação e pseudomorfose variam de moderados a acentuados. A ocorrência de *box works* reflete-se no acréscimo de vazios, especialmente no sólum, favorecendo o desenvolvimento da pedalidade, atingindo grau moderado a forte. A presença de ferriargilans de grãos, poros e agregados (Quadro 4 e Figura 2d) pode evidenciar processo de iluviação, concordando com os atributos diagnósticos do horizonte B textural, descritos em Lacerda (1999).

A análise da substituição mineralógica ao longo do perfil permitiu estabelecer a seguinte ordem de destruição intempérica dos minerais silicatados primários ao longo do processo de alteração: Anfibólio (Hornblenda-Edenita) - Plagioclásio - Titanita - Clorita/Epidoto/Biotita - Sericita.

<sup>(6)</sup> *box works* referem-se a espaços vazios decorrentes da lixiviação de minerais, cuja forma ainda se mantém preservada.

**Quadro 4. Descrição microscópica do perfil 2 – Argissolo Vermelho eutrófico**

Descrição petrográfica			
Característica	Fácies Rocha Fresca: Diorito milonítico	Fácies Rocha Alterada	
Mineralogia essencial	Plag (40%), HE (20%), Q (8%), KF (t)	Plag (40%), HE (18%), Q (8%), KF (t)	
Mineralogia secundária <sup>(1)</sup>	Ep (15%), Bt (5%), Tit (5%), St (5%), Cl (5%)	Ep (15%), Bt (5%), Tit (5%), St (5%), Cl (1%), Op/SFeTi (2%)	
Mineralogia acessória	Zr, Ap, Op	Zr, Ap, Op	
Textura	Granoblástica a nemato-lepidoblástica	Fraturamento intersticial e, ou, intracristalino	
Descrição micromorfológica			
Característica	Fácies alterito ( C <sub>3</sub> , C <sub>2</sub> e C <sub>1</sub> )	Fácies de transição (BC)	Fácies Sólum (B <sub>t</sub> e A)
<b>Esqueleto (%)</b>	25 a 30%	15%	15%
Constituição mineralógica	Q (20-25%), Plag - Ep - Bt - Tit - Cl - Op (5%)	Q (10%), Plag - Ep - Bt - Cl - Op (5%)	Q (13%), Bt - Ep - Op (2%)
Dimensões (max, min, média)	4,00, 0,04 e 0,12 mm	4,00, 0,04 e 0,12 mm	0,60, 0,04 e 0,12 mm
Origem	" <i>in situ</i> " <sup>(2)</sup>	" <i>in situ</i> "	" <i>in situ</i> "
Textura superficial	Normal (Q), moderadamente corroída e ferruginizada (demais)	Moderadamente corroída e ferruginizada	Moderada a intensamente corroída e ferruginizada
Distribuição de base <sup>(3)</sup>	Agrupada a aleatória	Aleatória	Aleatória
<b>Plasma (%)</b>	65 a 70%	70%	70%
Constituição mineralógica	Ct - It - Vh (40-45%), SFeTi (10-20%), CRAM (Ep - Bt - Tit - Cl) (5-10%)	Ct-It - Vh - Gb (40%), SFeTi (30%)	Ct - Gb - Vh (40%), SFeTi (30%)
Estrutura plásmica <sup>(3)</sup>	Cristica a silassépica	Silassépica, localmente isótica e cristica	Omnissépica
Distribuição relativa <sup>(3)</sup>	Porfírica composta	Porfírica	Porfírica
<b>Vazios (%)</b>	3 a 5%	15%	15%
Formas/tipos <sup>(4)</sup>	Planares (fissuras) e ortocavidades	Intergranulares complexos, canais/alvéolos	Intergranulares complexos, cavidades, canais/alvéolos
Origem	Litopórica	Litopórica a pedopórica	Pedopórica e litopórica
Dimensões	2,00 a 0,04 mm	3,00 a 0,06 mm	4,00 a 0,08 mm
<b>Feições pedológicas (%)</b>	5%	Presentes	Presentes
Tipos <sup>(5)</sup>	Glóbula (C <sub>3</sub> )	Hipocutans – Ferriargilans de grãos e poros	Cutans - Ferriargilans de grãos, poros e agregados
<b>Processos pedogenéticos</b>	Lixiviação ("box works"), Ferruginização, Argilização (bissialitização e monossialitização)	Ferruginização, Argilização (bissialitização, monossialitização e alitização), Lixiviação ("box works"), Pseudomorfose, Microagregação inicial	Ferruginização, Argilização (monossialitização e alitização), Lixiviação ("box works"), Pseudomorfose, Microagregação, Iluviação
<b>Grau de pedalidade</b>	Muito fraco	Fraco a moderado	Moderada a forte

<sup>(1)</sup> Decorrente de reações mineralógicas retrógradas (hidrotermais ou retrometamórficas). <sup>(2)</sup> Decorrente de substituições mineralógicas retrógradas. <sup>(3)</sup> Segundo Stoops & Jongerijs (1975). <sup>(4)</sup> Segundo Brewer (1964) e Pettijohn (1949). <sup>(5)</sup> Segundo Bullock et al. (1985). Plag = Plagioclásio; HE = Hornblenda-Edenita; Q = Quartzo; KF = Feldspato potássico; Ep = Epidoto; Bt = Biotita; Tit = Titanita; St = Sericita; Cl = Clorita; Zr = Zirconita; Ap = Apatita; Op = Opacos; It = Illita; Ct = Caulinita; Vh = Vermiculita com hidróxi nas entrecamadas; Gb = Gibbsita; SFeTi = Sesquióxidos de Fe e Ti; CRAM = Cristais relictuais à alteração mineralógica; t = traços.

### Perfil 3 – Chernossolo Argilúvico férrico

A rocha de origem do perfil 3 é um piroxenito granulitizado, conforme descrição petrográfica apresentada no quadro 5, rocha de composição básica (Quadro 2), constituída, segundo Goldich (1938), citado por Besoain (1985), por minerais essenciais de rápida meteorização, apresentando Fe e Mg na sua composição química (clinopiroxênio: diopsídio-augita, anfibólio: hornblenda-edenita e

tremolita-actinolita), além do plagioclásio, que contém Ca e Na na sua composição (Figura 3a). O Fe e Ti também estão presentes em sesquióxidos de ferro e titânio.

Esta composição mineralógica é responsável pela rápida evolução da alteração dos minerais primários do alterito até o sólum (Quadro 5). O alterito mostra-se constituído por 40% até 60% de esqueleto, representado pela maioria dos minerais primários,

com exceção do clinopiroxênio (diopsídio-augita) e eventualmente anfibólio (hornblenda-edenita), que já sofreram pseudomorfose neste estágio de intemperização (Figuras 3b, c e d). O plasma (35 a 55%) é representado pela associação caulinita, talco e esmectita (20 a 25%) e sesquióxidos de ferro (hematita/goethita) (10 a 30%), além de tremolita-actinolita/uralita e sericita (até 5%). No sólum, o esqueleto contribui somente com 12% (Quadro 5 e

Figura 3f), sendo 5% de pseudomorfos de clinopiroxênio e anfibólio, e o plasma passa a constituir 70% da abundância relativa, não apresentando minerais primários susceptíveis à intemperização (35% da associação caulinita, talco e esmectita e 35% de sesquióxidos de ferro (hematita/goethita)). Os vazios sofrem acréscimo de 5% no alterito para 18% no horizonte B<sub>t</sub> (Quadro 5 e Figura 3f).

**Quadro 5. Descrição microscópica do perfil 3 - Chernossolo Argiluvico férrico**

Descrição petrográfica				
Característica	Fácies Rocha Fresca: Piroxenito granulitizado	Fácies Rocha Alterada		
Mineralogia essencial	DA (30%), HE (30%), Plag (35%), Q (t)	DA (30%), HE (35%), Plag (25%), Q (t)		
Mineralogia secundária <sup>1</sup>	TA/U - St - SFeTi (5%)	TA/U - St - SFeTi - Argilo-mineral (10%)		
Mineralogia acessória	Apatita	Apatita		
Textura	Nematoblástica	Fratramento intersticial e, ou, intracristalino		
Descrição micromorfológica				
Característica	Fácies Alterito (C <sub>3</sub> , C <sub>2</sub> )	Fácies Alterito (C <sub>1</sub> )	Fácies de Transição (BC)	Fácies Sólum (B <sub>t</sub> e A)
<b>Esqueleto (%)</b>	60%	40%	30%	12%
Constituição mineralógica	HE (30%), PDA (10%), Plag (15%), Op (5%), Q (t)	PHE/DA (25%), Plag (10%), Op (2%)	PHE/DA (25%), Plag (2%), Op (3%)	PHE/DA (5%), PPlag (t), Op (2%), Q (5%)
Dimensões (max, min, média)	2,00 mm, 0,04 mm, 0,40 mm		2,00 mm, 0,04 mm, 0,40 mm	0,52 mm, 0,04 mm, 0,20 mm
Origem	"in situ" <sup>2</sup>		"in situ"	"in situ"
Textura superficial	Corroída, fraturada e ferruginizada		Corroída, fraturada e ferruginizada	Corroída, fraturada e ferruginizada
Distribuição de base <sup>3</sup>	Agregada	Aleatória	Aleatória	Aleatória
<b>Plasma (%)</b>	35%	55%	55%	70%
Constituição mineralógica	Ct - Tc - Et (20%), SFeTi (10%), CRAM (TA/U - St) (5%)	Ct - Tc - Et (25%), SFeTi (30%)	Ct - Tc - Et (25%), SFeTi (30%)	Ct - Tc - Et (35%), SFeTi (35%)
Estrutura plásmica <sup>3</sup>	Crística	Omnissépica	Omnissépica a isotrópica isótica	Omnissépica a isotrópica isótica
Distribuição relativa <sup>(3)</sup>	Quitônica	Porfírica fechada	Porfírica	Porfírica aberta
<b>Vazios (%)</b>	5%	5%	15%	18%
Formas/tipos <sup>(4)</sup>	Planares (fissuras) e ortocavidades	Cavidades, canais e intergranulares complexos	Cavidades, canais e intergranulares complexos	Cavidades, canais, alvéolos intergranulares complexos e fissuras
Origem	Litopórica	Litopórica e pedopórica	Litopórica e Pedopórica	Pedopórica e Litopórica
<b>Feições pedológicas (%)</b>	Ausentes	Presentes	Presentes	Presentes
Tipos <sup>(5)</sup>		Hipocutans - ferrans de grãos e poros	Cutans - Ferriargilans e ferrans Glébula	Cutans - Ferriargilans e ferrans de grãos, poros, agregados e fissuras
<b>Processos pedogenéticos</b>	Lixiviação ("box works"), Pseudomorfose, Ferruginização, Argilização (bissialitização, monossialitização)		Lixiviação ("box works"), Pseudomorfose, Ferruginização, Argilização (bissialitização, monossialitização), Iluviação	
<b>Grau de pedalidade</b>	Fracó	Moderado	Moderado	Moderada a forte

<sup>(1)</sup> Decorrente de reações mineralógicas retrógradas (hidrotermais ou retrometamórficas). <sup>(2)</sup> Decorrente de substituições mineralógicas retrógradas. <sup>(3)</sup> Segundo Stoops e Jongerius (1975). <sup>(4)</sup> Segundo Brewer (1964). Pettijohn (1949). <sup>(5)</sup> Segundo Bullock et al. (1985). DA = Diopsídio-Augita; Plag = Plagioclásio; HE = Hornblenda-Edenita; Q = Quartzo; TA = Tremolita-Actinolita; U = Uralita; St = Sericita; Cl = Clorita; Op = Opacos; Tc = Talco; Et = Esmectita; Ct = Caulinita; SFeTi = Sesquióxidos de Fe e Ti; CRAM = Cristais relictuais à alteração mineralógica.; t = traços; P = Pseudomorfos.

Observando a evolução nos processos de alteração, a estrutura plásmica passa de crística a omniépica do alterito ao sólum, e a distribuição relativa passa de quitônica/porfírica fechada a porfírica aberta (Quadro 5 e Figura 3c-f). Os processos de substituição mineralógica, destacando-se a pseudomorfose, mostram atuação de hidrólise dos minerais silicatados primários, com bissialitização (dessilicatização limitada, com formação de argilo-minerais 2:1 - esmectita) e monossialitização (dessilicatização moderada, com formação de argilo-minerais 1:1 - caulinita), porém não atingindo a alitização (dessilicatização completa, com formação de gibbsita). A hidrólise é rápida, com destruição de todos os minerais silicatados primários, porém de intensidade moderada, em virtude do excessivo suprimento de soluções ricas em  $\text{Si}^{4+}$ ,  $\text{Al}^{3+}$ ,  $\text{Mg}^{2+}$  e  $\text{Fe}^{2+}$ , provenientes destas reações de hidrólise. A liberação do ferro por meio de hidrólise e oxidação favorece o processo de ferruginização crescente ao longo do perfil, favorecida pela composição mineralógica da rocha original, enriquecida neste elemento (Quadro 2).

Os processos de lixiviação e pseudomorfose são acentuados. A presença de *box works* proporciona ao sólum o acréscimo de vazios, favorecendo o desenvolvimento da pedalidade, atingindo grau de moderado a forte. A ocorrência de ferriargilans e ferrans (Quadro 5 e Figura 3e e f) é favorecida pela composição plásmica e é indicativa do processo de iluviação de argila, anteriormente caracterizado por Lacerda (1999) na identificação dos atributos diagnósticos desta classe de solo.

A análise da substituição mineralógica ao longo do perfil permitiu estabelecer a seqüência de destruição intempérica dos minerais silicatados primários ao longo do processo de alteração, em concordância com outros autores em estudos similares, dentre eles Oliveira (1980), na seguinte ordem: Clinopiroxênio (Diopsídio-Augita) – Anfibólio (Hornblenda-Edenita) – Anfibólio (Tremolita-Actinolita/Uralita) - Sericita - Plagioclásio.

## CONCLUSÕES

1. A análise micropedológica, associada à caracterização petrográfica do material originário, ao longo dos três perfis de solos analisados (PVAd, PVe e MTf), permitiu avaliar as distinções na evolução dos processos de alteração em solos com horizonte B textural, desenvolvidos a partir de material de origem de composição geoquímica distinta (ácida, intermediária e básica), na região de Lavras (MG).

2. A investigação realizada mostrou a relevância de estudos de correlação entre materiais de origem geoquímica e petrologicamente individualizados e respectivas classes de solos com horizonte B textural formadas.

3. A seguinte ordem de destruição intempérica dos minerais silicatados primários foi estabelecida ao longo dos perfis estudados: Perfil - 1 (PVAd): Anfibólio (Hornblenda-Edenita) - Carbonato - Plagioclásio - Titanita - Epidoto/Clorita/Biotita - Moscovita - Sericita - Feldspato potássico; Perfil - 2 (PVe): Anfibólio (Hornblenda-Edenita) - Plagioclásio - Titanita - Clorita/Epidoto/Biotita - Sericita; Perfil - 3 (MTf): Clinopiroxênio (Diopsídio-Augita) - Anfibólio (Hornblenda-Edenita) - Anfibólio (Tremolita-Actinolita/Uralita) - Sericita - Plagioclásio.

## LITERATURA CITADA

- ANDRADE, H.; ALVES, H.M.R.; VIEIRA, T.G.C.; RESENDE, R.J.T.P.; ESTEVES, D.R.; BRASIL, J.P.K. & ROSA, E.R. Diagnóstico ambiental do município de Lavras com base em dados georreferenciados do meio físico: IV – Principais grupamentos de solos. In: CONGRESSO BRASILEIRO DE ENGENHARIA AGRÍCOLA, 27. Poços de Caldas, 1998. Anais. Poços de Caldas, Universidade Federal de Lavras/Sociedade Brasileira de Engenharia Agrícola, 1998. v.4. p.442-443.
- BESOAIN, E. Mineralogía de arcillas de suelos. San José, Costa Rica, Instituto Interamericano de Cooperacion para la Agricultura, 1985. 1205p.
- BREWER, R. Fabric and mineral analysis of soils. New York, John Wiley, 1964. 470p.
- BROWN, G. The X-ray identification and crystal structure of clays minerals. London, London Mineralogical Society, 1961. 544p.
- BULLOCK, P.; FEDOROFF, N.; JONGERIUS, A.; STOOPS, G. & TURSINA, T. Handbook for soil thin section description. England, Waine Resarch Publications, 1985. 150p.
- CADY, J.G.; WILDING, L.P. & DREES, L.R. Petrography microscope techniques. In: KLUTTE, A., ed. Methods of soil analysis - Part 1 Physical and mineralogical methods. 2.ed. Madison, Soil Science Society of America, 1986. p.185-218.
- CASTRO, S.S. Sistemas de transformação pedológica em Marília, SP: B latossólicos e B texturais. São Paulo, Universidade de São Paulo, 1989. 274 p. (Tese de Doutorado)
- CERRI, C.C. Alteração e pedogênese em áreas graníticas situadas sob diferentes condições bioclimáticas encontradas no Brasil. São Paulo, Universidade de São Paulo, 1979. 241p. (Tese de Doutorado)
- EMPRESA BRASILEIRA DE PESQUISA AGROPECUÁRIA - EMBRAPA. Centro Nacional de Pesquisa de Solos. Sistema brasileiro de classificação de solos. Brasília, EMBRAPA - Serviço de Produção da Informação; Rio de Janeiro, EMBRAPA Solos, 1999. 412p.
- GRIM, R.F. Clay mineralogy. 2.ed. New York, McGraw Hill, 1968. 596p.
- JOINT COMMITTEE ON POWDER DIFFRACTION STANDARDS. Selected powder diffraction data for minerals. Pennsylvania, 1974. 833p.

- LACERDA, M.P.C. Correlação geo-pedológica em solos B texturais na região de Lavras (MG). Lavras, Universidade Federal de Lavras, 1999. 257p. (Tese de Doutorado)
- LOUGHNAN, F. C. Chemical weathering of the silicate minerals. New York, Elsevier, 1969. 154p.
- MEHRA, O.P. & JACKSON, M.L. Iron oxide removal from soils and clays by a dithionite-citrate system buffered with sodium bicarbonate. *Clay Clay Mineral.*, 7:317-327, 1960.
- MENEGOTTO, E. & GASPARETO, N.V.L. Intemperização de rochas vulcânicas básicas e ácidas na região de Santa Maria - RS. In: CONGRESSO BRASILEIRO DE GEOQUÍMICA, 1, Porto Alegre, 1987. Anais. Porto Alegre, Sociedade Brasileira de Geoquímica, 1987. v.2. p.69-87.
- OLIVEIRA, S.M.B. Alteração intempérica das rochas ultrabásicas de Santa Fé (GO) e gênese do depósito niquelífero. São Paulo, Universidade de São Paulo, 1980. 216p. (Tese de Doutorado)
- PETTIJOHN, F.J. Sedimentary rocks. New York, Harper Brothers, 1949. 526p.
- QUÉMÉNEUR, J.J.G. Os magmatismos de idade arqueana e transamazônica na região Campos das Vertentes (MG) (Sul do Cráton do São Francisco), com base em geoquímica e geocronologia. Belo Horizonte, CPMTIC-IGC-UFMG, 1995. 79p. (Relatório inédito)
- STOOPS, G. & JONGERIUS, A. Proposal for micromorphological classification of soil materials. I. A classification of the related distribution of coarse and fine particles. *Geoderma*, 13:189-199, 1975.
- WHITTIG, L. D. & ALLARDICE, W. R. X-ray diffraction techniques. In: KLUTE, A., ed. *Methods of soil analysis. Part 1 - Physical and mineralogical methods*. 2.ed. Madison, Soil Science Society of America, 1986. (Agronomy, 9)

