



Revista Brasileira de Ciência do Solo

ISSN: 0100-0683

revista@sbcs.org.br

Sociedade Brasileira de Ciência do Solo
Brasil

ROSA, M. E. C.; OLSZEWSKI, N.; MENDONÇA, E. S.; COSTA, L. M.; CORREIA, J. R.
FORMAS DE CARBONO EM LATOSSOLO VERMELHO EUTROFÉRICO SOB PLANTIO DIRETO
NO SISTEMA BIOGEOGRÁFICO DO CERRADO
Revista Brasileira de Ciência do Solo, vol. 27, núm. 5, 2003, pp. 911-923
Sociedade Brasileira de Ciência do Solo
Viçosa, Brasil

Disponível em: <http://www.redalyc.org/articulo.oa?id=180214025016>

- Como citar este artigo
- Número completo
- Mais artigos
- Home da revista no Redalyc

redalyc.org

Sistema de Informação Científica
Rede de Revistas Científicas da América Latina, Caribe, Espanha e Portugal
Projeto acadêmico sem fins lucrativos desenvolvido no âmbito da iniciativa Acesso Aberto

FORMAS DE CARBONO EM LATOSSOLO VERMELHO EUTROFÉRRICO SOB PLANTIO DIRETO NO SISTEMA BIOGEOGRÁFICO DO CERRADO⁽¹⁾

**M. E. C. ROSA⁽²⁾, N. OLSZEWSKI⁽³⁾, E. S. MENDONÇA⁽⁴⁾,
L. M. COSTA⁽⁴⁾ & J. R. CORREIA⁽⁵⁾**

RESUMO

Este trabalho teve por objetivo avaliar aspectos da física, química e da dinâmica de carbono de um Latossolo Vermelho Eutroférico, sob diferentes condições de uso. Foram utilizados materiais de solo cultivado com plantio direto, irrigado e sequeiro, e sob floresta nativa, na região de Santa Helena de Goiás (GO). As amostras foram coletadas de camadas de 0,00-0,05, 0,05-0,10, 0,10-0,20, 0,20-0,30 e 0,30-0,40 m e separadas em agregados maiores e menores que 0,25 mm. Foram realizadas análises químicas e físicas para caracterização do solo e determinados o carbono orgânico total, o carbono mineralizável, o carbono da biomassa microbiana, o carbono solúvel em água e a matéria orgânica lábil. Os resultados, indicaram que o plantio direto não foi capaz de manter os níveis de carbono nos agregados, quando comparado ao solo sob floresta nativa; a matéria orgânica desempenhou papel relevante na formação e estabilização de agregados maiores que 0,25 mm; a porosidade, resistência ao penetrômetro e densidade do solo demonstraram que houve aumento da compactação do solo no sistema plantio direto, quando comparado ao solo sob floresta nativa, tendo a densidade se mostrado uma variável satisfatória para a avaliação de compactação no Latossolo Vermelho Eutroférico; a matéria orgânica lábil apresentou potencial para ser utilizada em estudos de ciclagem de nutrientes e fenômenos de dispersão e floculação de argila.

Termos de indexação: cerrado; plantio direto; matéria orgânica do solo.

⁽¹⁾ Parte da Tese de Mestrado do primeiro autor, apresentada ao Departamento de Solos da Universidade Federal de Viçosa – UFV. Recebido para publicação em julho de 2002 e aprovado em julho de 2003.

⁽²⁾ Professor Adjunto, Departamento de Zootecnia da Universidade Católica de Goiás – UCG. Av. Universitária 1440, Caixa Postal 86, Setor Universitário, CEP 74605-010 Goiânia (GO). E-mail: mariaelo@terra.com.br

⁽³⁾ Doutorando do Departamento de Solos, Universidade Federal de Viçosa – UFV. Av. PH Rolfs s/n, Campus, CEP 36570-000 Viçosa (MG). Bolsista do CNPq. E-mail: nelciols@yahoo.com.br

⁽⁴⁾ Professor do Departamento de Solos, UFV. Bolsista do CNPq. E-mails: esm@ufv.br; liovando@solos.ufv.br

⁽⁵⁾ Pesquisador da Embrapa, Centro de Pesquisa Agropecuária dos Cerrados – CPAC. Caixa Postal 08223, CEP 73301-970 Planaltina (DF). E-mail: jroberto@cpaac.embrapa.br

SUMMARY: *CARBON FORMS OF A TYPIC EUTROFERRIC RED LATOSSOL UNDER NO-TILLAGE IN A SAVANNA BIOGEOGRAPHIC SYSTEM*

The objective of this study was to evaluate physical and chemical soil properties and organic carbon dynamics in a Typic Eutroferic Red Latossol under different land uses (no-till system, irrigated and non- irrigated crops, and native forest) in the savanna region of Santa Helena de Goiás, Goiás State, Brazil. Samples were collected from five soil layers (0.0-0.05, 0.05-0.10, 0.10-0.20, 0.20-0.30, and 0.30-0.40 m) and separated in aggregate size groups of above or below 0.25 mm. Chemical and physical analyses determined the total organic, mineralizable, microbial biomass, and water-soluble carbon, as well as the labile organic matter for soil characterization. The following conclusions were drawn: (a) carbon levels in the aggregates were lower in the no-till system compared to the soil under natural forest; (b) organic matter plays a relevant role in the genesis and stabilization of aggregates > 0.25 mm; (c) compared to the soil under natural forest, an increased soil compaction was evidenced in the no-till system by the porosity, resistance to penetrometer, and bulk density; (d) and soil density is a satisfactory variable to evaluate soil compaction of the Typic Eutrofic Red Latosol. Labile organic matter has the potential to be used in studies of clay dispersion and flocculation phenomena besides nutrient cycling.

Index terms: savanna; no-till; soil organic matter.

INTRODUÇÃO

As investigações sobre o cerrado, considerando seus aspectos bióticos e abióticos, revelam que este domínio deve ser entendido como um sistema biogeográfico, composto por ambientes diversificados entre si, pelo seu caráter fisionômico ou pela sua composição vegetal e animal. Tais ambientes constituem seis subsistemas interatuantes, que são o subsistema dos campos, do cerrado, do cerradão, das matas, das matas ciliares e o subsistema das veredas e dos ambientes alagadiços (Barbosa, 1996).

Quando se fala em solos de cerrado, há quase uma sinonímia com Latossolos, possivelmente por serem os mais freqüentes e os mais utilizados (Ker et al., 1992). Estes, por sua vez, ocupam uma posição de relevo suave ondulado na paisagem, sendo mecanizáveis e com propriedades físicas favoráveis à agricultura (Resck et al., 1991). São solos profundos, bastante intemperizados e ricos em caulinita e óxidos de Fe e Al. Na maioria das vezes, apresentam acidez elevada e alta capacidade de fixação de P (Goedert, 1983).

Greenland & Oades (1975) relataram que a estabilidade da estrutura do solo é resultante da presença de materiais orgânicos e inorgânicos, e Arca & Weed (1966) mostraram que os agentes que influem na formação e estabilização dos agregados do solo são: tamanho e distribuição das partículas elementares do solo; conteúdo de argila e tipo do argilomineral presente; natureza da saturação por cátions; presença e solubilidade dos sais em solução; fatores biológicos, incluindo produtos da decomposição biológica e organismos vivos, e agentes

cimentantes orgânicos. Por sua vez, Tisdall & Oades (1982) evidenciaram a correlação entre o conteúdo de C orgânico e a estabilidade dos agregados em água.

Quando ocorre a substituição de ecossistemas naturais por agroecossistemas com culturas, percebe-se o declínio no conteúdo de C do solo, decorrente da redução no aporte e do aumento da decomposição da matéria orgânica. Apesar de a matéria orgânica do solo aumentar sob o sistema plantio direto e apresentar elevado aporte de resíduos, deve-se considerar que este aumento também depende de outros fatores, tais como: clima, principalmente temperatura, precipitação, textura e mineralogia do solo (Alvarez & Lavado, 1998). O aumento no conteúdo de C pode ser limitado em solos de textura fina e mal drenados e em locais onde baixas temperaturas dificultem a decomposição da matéria orgânica (Angers et al., 1997; Paustian et al., 1997).

Os sistemas de manejo necessitam então ser investigados regionalmente sob diferentes condições de clima e solo, otimizando o conhecimento sobre o potencial do manejo conservacionista e os efeitos na mudança global.

O plantio direto caracteriza-se pela semeadura realizada diretamente sobre os restos culturais do cultivo anterior, sem nenhum preparo do solo (aração e gradagem). A permanência dos resíduos vegetais na superfície protege o solo contra a erosão. A cobertura morta, formada pelo acúmulo de resíduos vegetais na camada superficial, diminui as oscilações de temperatura e umidade na superfície e contribui para a manutenção de temperaturas mais amenas e maior retenção de água no solo em períodos

quentes e de estiagem prolongada (Colozzi-Filho et al., 1999). Essas características do plantio direto determinam profundas alterações nas propriedades químicas, físicas e biológicas do solo que, por sua vez, refletem-se na fertilidade e na eficiência do uso de nutrientes pelas culturas (Muzilli, 1983; Sidiras & Pavan, 1985; Sá, 1993, 1999).

Para um melhor entendimento, a matéria orgânica do solo pode ser dividida em compartimentos lábeis e estáveis (Theng et al., 1989). Assim, a camada de manta orgânica, as raízes de plantas, macrorganismos, microrganismos, fração leve, formas solúveis em água e substâncias não-húmicas podem ser incluídos no compartimento lábil. As formas lábeis de C têm grande importância nos processos de formação e estabilização de agregados, muito embora os estudos se concentrem mais nas substâncias húmicas e suas relações com o material mineral.

Uma das formas de quantificar o compartimento lábil é a determinação do C mineralizável, que se origina da quebra das moléculas orgânicas pela degradação dos substratos incorporados ao solo, convertido em energia e biomassa pelo processo da respiração.

Outra forma é a determinação da biomassa microbiana, que pode ser definida como a parte viva da matéria orgânica do solo, excluindo-se as raízes de plantas e os grandes animais (Siqueira, 1993), e que representa de 1 a 4 % do carbono total do solo. É importante sob três aspectos: (a) por ser formada, em parte, por células vegetativas em plena atividade funcional, é capaz de promover alterações importantes no sistema solo, atuando como um catalisador para as transformações da matéria orgânica do solo; (b) por apresentar grande quantidade e por ser o maior componente lábil da matéria orgânica, torna-se um importante reservatório de nutrientes potencialmente disponíveis para as plantas, e (c) por representar um indicador de grande sensibilidade para avaliar as mudanças no solo, sendo influenciada pelas adubações, pelos métodos de cultivo e pelas condições edafoclimáticas.

A forma de C associada à superfície de troca dos solos e extraída por bissulfato de Na e o C solúvel em água, associado às formas orgânicas derivadas de oligossacarídeos e compostos derivados de ligninas (Guggenberger & Zech, 1994), também estão associados ao compartimento lábil de C. O C solúvel é um constituinte comum do solo e da água superficial. Estas substâncias solúveis, presentes na água contida nos poros do solo, podem exercer substancial influência sobre os processos iônicos, ciclo de nutrientes, dinâmica da comunidade microbiana e intemperismo mineral nos solos (Evans Jr. et al., 1988).

Assim, o presente trabalho teve como objetivo estudar como diferentes formas de C são influenciadas pelo sistema plantio direto, irrigado e de sequeiro, na região dos Cerrados.

MATERIAIS E MÉTODOS

Caracterização da área

O estudo foi realizado no município de Santa Helena de Goiás, em Goiás, área representativa na região sudoeste do estado. O clima se enquadra no tipo Aw de Köppen. O relevo varia de suavemente ondulado a plano, com altitude de 560 m, e a vegetação predominante é a floresta nativa, Cerradão. Como material de origem há predomínio de basalto, e o solo se apresenta sem erosão evidente, com estrutura forte muito pequena granular, muito poroso, consistência macio friável, plástico e pegajoso, excessivamente drenado, sendo classificado como Latossolo Vermelho Eutroférico típico textura argilosa (EMBRAPA, 1999).

Coleta do material de solo

As amostras de solo foram coletadas em agosto de 1995 em áreas sob o sistema plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), no terço médio das encostas. Estes sítios de tratamentos eram áreas adjacentes, distando 100 m. Nos últimos anos, a área foi utilizada no plantio de culturas de acordo com o quadro 1.

Para cada sistema de manejo (PI, PS e FN), foram avaliados três perfis com distância em torno de 100 m entre cada um, onde foram retiradas amostras nas profundidades de: 0,00-0,05, 0,05-0,10, 0,10-0,20, 0,20-0,30 e 0,30-0,40 m. Para cada profundidade e cada perfil, coletaram-se três amostras indeformadas, com o auxílio de anel volumétrico, para análises de densidade do solo. Para determinação da umidade, as amostras de solo, após coletadas, foram acondicionadas em recipientes

Quadro 1. Cultivos na área em estudo entre os anos de 1990 a 1995

Época de plantio	Plantio direto	
	Irrigado	Sequeiro
90/91 - safra	Milho	Milho
90/91 - inverno	Feijão	
91/92 - safra	Milho	Soja
91/92 - inverno	Feijão	
92/93 - safra	Milho	Milho
92/93 - inverno	Milho	
93/94 - safra	Soja	Soja
93/94 - safrinha	Feijão	Milho
94/95 - safra	Milho	Soja
94/95 - safrinha	Feijão	Milho
94/95 - inverno	Crotalaria	

Fonte: Sementes Fatura (informação pessoal).

próprios, imediata e hermeticamente fechados. As amostras foram secas à sombra e passadas por peneiras de 4 mm de malha. Posteriormente, com o emprego de agitador e durante 15 min a 60 ciclos por segundo, os solos foram separados em duas classes de agregados: maiores que 0,25 mm e menores que 0,25 mm.

Análises físicas

A análise textural foi realizada pelo método da pipeta para silte e argila, tendo sido a areia separada por peneiramento (EMBRAPA, 1997); a densidade do solo, pelo método do anel volumétrico (EMBRAPA, 1997); a densidade de partículas, pelo método do balão volumétrico, utilizando-se álcool etílico como líquido penetrante (EMBRAPA, 1997), e a percentagem de agregados, por via seca em agitador mecânico (EMBRAPA, 1997).

Foram também determinadas: a umidade residual, após as amostras de solo permanecerem em estufa a 105-110 °C por 24 h (EMBRAPA, 1997); a porosidade total, a partir dos valores de densidade do solo e densidade de partículas (EMBRAPA, 1997), e a argila dispersa em água, de acordo com Jucksch (1987). Tal método utiliza um agitador horizontal com 200 oscilações por minuto, em que 30 g de terra fina seca ao ar mais 100 mL de água deionizada são acondicionados em frasco de vidro de 200 mL, vedado com rolha, e agitados durante três horas. Em seguida, o material foi transferido para uma proveta de 500 mL, passando por peneira de 0,21 mm de malha. Completou-se o volume da proveta com água destilada e determinou-se a argila dispersa em água (ADA), pelo método da pipeta, de acordo com adaptação do método proposto por Embrapa (1997).

A resistência ao penetrômetro foi realizada com penetrômetro de mão, e foi feita segundo a orientação do fabricante (Wykehan Farrance Engineering Limited).

Análises químicas

Cátions trocáveis - o cálcio e o magnésio trocáveis foram extraídos com KCl 1 mol L⁻¹ e determinados por espectrofotometria de absorção atômica. O K extraído pelo Mehlich-1 foi determinado por fotometria de emissão de chama; acidez trocável - extração com KCl 1 mol L⁻¹ e determinação por titulometria; fósforo - foi extraído pelo Mehlich-1 e determinado por colorimetria; carbono orgânico total - utilizado o processo de Walkley - Black. Todas as análises químicas foram executadas e calculadas de acordo com Defelipo & Ribeiro (1981).

Formas de carbono

A matéria orgânica lábil foi determinada de acordo com Medeiros & Mendonça (1994), sendo o C orgânico dosado, conforme Bartlett & Ross (1988). Para determinar o carbono solúvel em água (CSA), utilizou-se uma amostra de 10 g de solo de cada

tratamento em 20 mL de H₂O, sendo a suspensão agitada por 15 min, centrifugada e, posteriormente, filtrada em papel umedecido com H₂O. A determinação do carbono foi feita por colorimetria (Bartlett & Ross, 1988). O carbono mineralizável foi quantificado a partir da evolução de CO₂ (Zibilske, 1994), com incubação de 23 dias. A biomassa microbiana de C foi determinada, segundo o método proposto por Brookes et al. (1985), com algumas adaptações do método de extração de Gama-Rodrigues et al. (1994).

Análise estatística

Os dados foram submetidos à análise de variância, no delineamento de blocos ao acaso, conforme o seguinte modelo matemático:

$$\hat{y}_{ijk} = \mu + \alpha_i + \beta_j + (\alpha\beta)_{ij} + \delta_k + (\alpha\delta)_{ik} + (\beta\delta)_{jk} + \varepsilon$$

sendo $i = 1, 2, 3$; $j = 1, 2, 3$; $k = 1, 2, 3, 4, 5$

em que: \hat{y}_{ijk} = observação referente ao i -ésimo bloco (repetição) no j -ésimo tipo de manejo e k -ésima camada (profundidade); μ = média geral; α_i = efeito do i -ésimo bloco; β_j = efeito do j -ésimo tipo de manejo; $(\alpha\beta)_{ij}$ = efeito da interação entre o i -ésimo bloco e o j -ésimo tipo de manejo (erro a); δ_k = efeito da k -ésima camada (profundidade); $(\alpha\delta)_{ik}$ = efeito da interação entre o i -ésimo bloco e a k -ésima camada (profundidade) (erro b); $(\beta\delta)_{jk}$ = efeito da interação entre o j -ésimo tipo de manejo e a k -ésima camada (profundidade), e ε = erro experimental. Para cada camada, os graus de liberdade referentes aos tipos de manejo foram desdobrados nos seguintes contrastes ortogonais:

$$\begin{array}{ll} C1 = PI + PS - 2 FN & i\text{-ésimo} \\ C2 = PI - PS & j\text{-ésimo} \end{array}$$

RESULTADOS E DISCUSSÃO

Características químicas e físicas do solo

Os valores negativos de ΔpH para todos os tratamentos demonstraram o predomínio de cargas negativas no solo, tendo o solo sob floresta nativa apresentado mais cargas líquidas, condição esta que favorece a dispersão de argilas, sobretudo em profundidades maiores (Quadro 2).

Comparando o plantio direto irrigado (PI) e o de sequeiro (PS), observaram-se, em todas as profundidades, valores absolutos maiores para o PS, o que o predispõe à maior dispersão de argila que o PI.

Os teores de P diminuíram em profundidade, especialmente no solo sob floresta nativa (FN). Para o PI e PS, houve aumento na camada de 0,05-0,10 m, decorrente da adubação com NPK utilizada no cultivo. Para o Ca e Mg, e mesmo para o K, também reposto por meio de adubações periódicas, essa

tendência não ocorreu. Os altos valores de K, para o solo sob floresta nativa (FN), estão relacionados com a proximidade do embasamento cristalino, o que leva a supor que este material tenha intemperismo e pedogênese no local e pode estar influenciando as diferenças observadas entre as situações estudadas.

Além disso, durante a coleta das amostras, observou-se a presença de mica ao longo do perfil do solo sob floresta nativa. Essa diferença no material de origem não deve acarretar alteração em outras propriedades do solo. O plantio irrigado e o de sequeiro não diferiram entre si quanto aos valores de H + Al até 0,20 m de profundidade, apresentando-se, no solo sob floresta nativa, superiores aos demais.

O conteúdo de argila foi maior no PI até a profundidade de 0,3 m, embora numericamente este comportamento tenha-se repetido em todas as profundidades estudadas (Quadro 3). Tal fato pode ter ocorrido em razão da maior quebra dos agregados sujeitos aos ciclos de umedecimento e secagem, da maior movimentação de máquinas e equipamentos agrícolas, decorrente da irrigação, e das maiores safras anuais.

Observando os valores de argila dispersa em água (Quadro 4), quando se contrastou o PD com a FN, verificou-se que eles foram maiores para a floresta nativa, nas profundidades compreendidas entre 0,05-0,40 m. Pode-se dizer que esse seja um comportamento natural, associado à carga líquida do solo (ΔpH). Os valores de densidade de partícula (D_p) evidenciam altos teores de óxidos de Fe, que, por apresentarem maiores densidades, elevam esses valores até $2,97 \text{ g cm}^{-3}$, nos sistemas avaliados. O contraste significativo entre PD e FN até 0,10 m de profundidade (Quadro 3) evidencia a importância da matéria orgânica em diminuir a densidade de partícula.

Analisando o contraste entre plantio direto irrigado (PI) e de sequeiro (PS), verificou-se que a ADA não diferiu até os 0,20 m de profundidade, tendo os maiores valores sido encontrados no solo sob sequeiro, nas camadas de 0,20-0,30 m e de 0,30-0,40 m. Para a D_p , a diferença não foi significativa até 0,20 m, apresentando-se maior no plantio direto de sequeiro, nas profundidades de 0,20-0,30 m e 0,30-0,40 m (Quadro 4).

Quadro 2. Valores de pH em água, pH em KCl e ΔpH , teores de P, K, Ca, Mg, H + Al, soma de bases (SB), CTC efetiva (CTCe), CTC total (CTC), alumínio e V, de um Latossolo Vermelho Eutroférico Típico sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), e valores de contrastes para as mesmas variáveis

Tratamento	Prof.	pH H ₂ O	pH KCl	ΔpH	P	K ⁺	Ca ²⁺	Mg ²⁺	H + Al	SB	CTCe	CTC	Al ³⁺	V
	m				mg kg ⁻¹					cmolc dm ⁻³				%
PI	0,00-0,05	6,2	5,5	-0,7	12,70	163,3	5,20	2,03	5,60	7,67	7,67	13,27	0,0	57,67
	0,05-0,10	5,9	5,0	-0,9	43,17	54,7	4,30	1,03	7,50	5,41	5,41	12,91	0,0	42,03
	0,10-0,20	6,1	5,2	-0,8	6,73	51,0	4,43	0,73	6,30	5,29	5,29	11,59	0,0	45,60
	0,20-0,30	6,2	5,6	-0,6	1,97	35,7	3,13	0,73	3,10	3,97	3,97	7,07	0,0	54,93
	0,30-0,40	6,5	5,9	-0,6	1,37	26,0	3,07	0,80	2,20	3,92	3,92	6,12	0,0	64,30
PS	0,00-0,05	6,7	5,7	-1,0	12,00	107,0	4,93	2,87	5,30	8,11	8,11	13,41	0,0	60,57
	0,05-0,10	6,3	5,3	-1,1	12,13	42,7	4,23	0,90	7,60	5,24	5,24	12,84	0,0	40,67
	0,10-0,20	6,5	5,6	-0,9	11,43	27,0	4,80	0,87	6,80	5,71	5,71	12,51	0,0	45,67
	0,20-0,30	6,4	5,4	-1,0	3,03	14,3	3,30	0,70	5,80	3,40	3,40	9,80	0,0	40,17
	0,30-0,40	6,4	5,5	-0,9	1,60	10,0	2,60	0,63	4,80	3,25	3,25	8,05	0,0	40,30
FN	0,00-0,05	7,3	6,3	-1,0	11,23	223,0	19,13	3,67	2,70	23,32	23,32	26,02	0,0	89,63
	0,05-0,10	7,3	6,3	-1,0	5,73	226,0	12,13	3,00	2,80	15,72	15,72	18,52	0,0	84,50
	0,10-0,20	7,2	6,1	-1,1	3,53	214,7	6,77	2,63	2,90	10,00	9,99	12,89	0,0	77,53
	0,20-0,30	7,3	6,1	-1,2	2,47	196,7	4,90	2,23	2,90	7,64	7,64	10,54	0,0	72,53
	0,30-0,40	7,3	6,0	-1,3	1,57	150,3	3,80	1,80	2,80	5,98	5,98	8,78	0,0	68,37
Contraste														
PD [#] vs FN	0,0-0,05	-0,9**	-0,6**	-0,1 ^{NS}	1,11 ^{NS}	-87,8**	-14,07**	-1,22**	2,75**	-15,43**	-15,43**	-12,68**	-	-30,52**
	0,05-0,10	-1,2**	-1,2**	-0,1 ^{NS}	21,91**	-177,3**	-7,87**	-2,03**	4,75**	-10,40**	-10,40**	-5,65**	-	-43,15**
	0,10-0,20	-0,9**	-0,7**	-0,2°	5,55**	-175,7**	-2,15*	-1,83**	3,65**	-4,49**	-4,49**	-0,84 ^{NS}	-	-31,90**
	0,20-0,30	-1,0**	-0,6**	-0,4**	0,03 ^{NS}	-171,7**	-1,68 ^{NS}	-1,52**	1,55**	-3,66**	-3,66**	-2,11*	-	-24,98**
	0,30-0,40	-0,8**	-0,3°	-0,5**	-0,08 ^{NS}	-132,3**	-0,97 ^{NS}	-1,08**	0,70 ^{NS}	-2,39*	-2,39°	-1,69°	-	-16,07*
PI vs PS	0,0-0,05	-0,5**	-0,2 ^{NS}	-0,3*	0,70 ^{NS}	56,3**	0,27 ^{NS}	-0,83**	0,30 ^{NS}	-0,44 ^{NS}	-0,44 ^{NS}	-0,14 ^{NS}	-	-2,90 ^{NS}
	0,05-0,10	-0,5**	-0,3 ^{NS}	-0,2°	31,03**	12,0 ^{NS}	0,07 ^{NS}	0,13 ^{NS}	-0,10 ^{NS}	0,18 ^{NS}	0,18 ^{NS}	0,08 ^{NS}	-	1,37 ^{NS}
	0,10-0,20	-0,4**	-0,3°	-0,1 ^{NS}	-4,70*	24,0 ^{NS}	-0,37 ^{NS}	-0,13 ^{NS}	-0,50 ^{NS}	-0,42 ^{NS}	-0,42 ^{NS}	-0,92 ^{NS}	-	-0,07 ^{NS}
	0,20-0,30	-0,2 ^{NS}	0,2 ^{NS}	-0,4**	-1,07 ^{NS}	21,3 ^{NS}	-0,17 ^{NS}	0,03 ^{NS}	-2,70**	-0,03 ^{NS}	-0,03 ^{NS}	-2,73*	-	14,77°
	0,30-0,40	0,1 ^{NS}	0,4*	-0,4**	-0,23 ^{NS}	16,0 ^{NS}	0,47 ^{NS}	0,17 ^{NS}	-2,60**	0,67 ^{NS}	0,67 ^{NS}	-1,93°	-	24,00**

NS, °, * e ** : não-significativo e significativo a 10, 5 e 1 %, respectivamente. [#] = Plantio direto irrigado e de sequeiro.

Quadro 3. Valores de areia grossa (AG), areia fina (AF), silte (SIL), argila (ARG) e umidade (UM) de um Latossolo Vermelho Eutroférico Típico sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), em cinco profundidades, e valores de contrastes para as mesmas variáveis

Tratamento	Profundidade	Areia grossa	Areia fina	Silte	Argila	Umidade
	m	dag kg ⁻¹				
PI	0,0- 0,05	15	13	21	51	35
	0,05-0,10	14	13	19	54	33
	0,10-0,20	14	13	18	55	33
	0,20-0,30	14	13	19	54	31
	0,30-0,40	14	13	19	54	30
PS	0,0- 0,05	17	16	25	42	14
	0,05-0,10	18	17	20	45	20
	0,10-0,20	17	17	22	44	22
	0,20-0,30	17	17	19	47	25
	0,30-0,40	16	16	18	50	24
FN	0,0- 0,05	12	13	27	48	28
	0,05-0,10	11	15	23	51	26
	0,10-0,20	10	14	20	56	25
	0,20-0,30	11	15	24	50	24
	0,30-0,40	11	15	19	55	23
Contraste						
PD [#] vs FN	0,0- 0,05	4,3***	1,2°	-4,2*	-1,5 ^{NS}	-
	0,05-0,10	4,7***	0,5 ^{NS}	-3,5°	-1,3 ^{NS}	-
	0,10-0,20	5,8***	0,8 ^{NS}	-0,2 ^{NS}	-6,5**	-
	0,20-0,30	4,8***	-0,3 ^{NS}	-5,8**	0,7 ^{NS}	-
	0,30-0,40	4,3***	-0,7 ^{NS}	-0,5 ^{NS}	-3,0 ^{NS}	-
PI vs PS	0,0- 0,05	-2,0*	-3,0**	-4,3°	9,7**	-
	0,05-0,10	-4,7***	-3,7***	-0,3 ^{NS}	8,0**	-
	0,10-0,20	-3,0**	-4,3***	-3,7°	11,0***	-
	0,20-0,30	-3,0**	-4,7***	0,3 ^{NS}	7,3*	-
	0,30-0,40	-1,3 ^{NS}	-2,7**	1,0 ^{NS}	3,3 ^{NS}	-

NS, °, *, ** e ***: não-significativo e significativo a 10, 5, 1 e 0,1 %. # = plantio direto sob irrigação e de sequeiro.

A resistência do solo ao penetrômetro (RP) mostrou diferença a partir de 0,05 m de profundidade, tendo apresentado valores menores no solo sob floresta nativa, comparados aos do PD (Quadro 4). Apesar de ser uma medida simples, ela parece representar muito bem o que acontece no solo, onde a resistência à penetração aumenta de acordo com a maior interferência antrópica. Observaram-se maiores valores de RP nas camadas de 0,10-0,20 m, o que caracteriza adensamento ou compactação subsuperficial.

Mesmo sendo de ocorrência natural nos Latossolos Vermelhos Eutroféricos da região, quando se compararam as áreas cultivadas sob plantio direto com o solo sob floresta nativa, essa diferença foi incrementada. Conseqüentemente, a densidade do solo (Ds) foi maior em PD, comparada à da floresta nativa, em todas as profundidades estudadas (Quadro 4). Para o contraste entre plantio direto irrigado e de sequeiro (Quadro 4), a RP foi numericamente maior no plantio direto de sequeiro,

em todas as profundidades, e estatisticamente maior nas camadas de 0,05-0,10, 0,10-0,20, 0,20-0,30 e 0,30-0,40 m. Tal fato, naturalmente, aconteceu por causa dos maiores teores de umidade advindos da irrigação no PI, comparados aos do PS (Quadro 2).

Na realidade, como a RP não foi ajustada para a umidade do solo, esta se prestou somente como uma medida aproximada da compactação do solo. Mesmo assim, pode-se inferir que o cultivo sob plantio direto levou ao aumento da resistência à penetração, quando comparado com o solo sob floresta nativa, uma vez que o PI estava com umidade superior à da FN, quando da amostragem (Quadro 3).

Constatou-se que os maiores valores de RP ocorreram nas camadas compreendidas entre 0,05-0,30 m de profundidade do PS, pois a amostragem foi realizada no mês de agosto, ou seja, no período seco do ano. Neste mesmo período, a área sob PI esteve sendo cultivada e recebendo irrigação, conseqüentemente, apresentando menor RP, por causa do maior teor de umidade do solo (Quadro 4).

Quadro 4. Argila dispersa em água (ADA), densidade de partícula (Dp), porosidade, resistência ao penetrômetro (RP) e densidade do solo (Ds) de um Latossolo Vermelho Eutroférico Típico sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), em cinco profundidades, e valores de contrastes para as mesmas variáveis

Tratamento	Profundidade	ADA	Porosidade	Dp	Ds	RP
	m	dag kg ⁻¹	m ³ m ⁻³	kg dm ⁻³	g cm ⁻³	kg cm ²
PI	0,00- 0,05	8	0,647	2,81	0,99	1,10
	0,05-0,10	7	0,603	2,88	1,14	8,00
	0,10-0,20	10	0,584	2,82	1,17	16,67
	0,20-0,30	7	0,615	2,95	1,14	13,33
	0,30-0,40	2	0,651	2,97	1,04	10,00
PS	0,00- 0,05	6	0,648	2,85	1,00	1,57
	0,05-0,10	6	0,630	2,83	1,05	18,33
	0,10-0,20	7	0,626	2,85	1,07	24,67
	0,20-0,30	10	0,635	2,88	1,05	22,00
	0,30-0,40	10	0,656	2,91	1,00	16,33
FN	0,00- 0,05	7	0,703	2,63	0,78	0,47
	0,05-0,10	10	0,668	2,80	0,93	4,67
	0,10-0,20	11	0,656	2,89	1,00	9,00
	0,20-0,30	13	0,681	2,94	0,94	7,33
	0,30-0,40	15	0,670	2,97	0,98	6,67
Contraste						
PD* vs FN	0,00- 0,05	-0,2 ^{NS}	-0,55 ^{***}	0,20 ^{***}	0,21 ^{***}	0,87 ^{NS}
	0,05-0,10	-3,0 [°]	-0,51 ^{***}	0,05 [*]	0,16 ^{***}	8,50 ^{***}
	0,10-0,20	-2,6 [°]	-0,51 ^{***}	-0,05 [*]	0,12 ^{***}	11,67 ^{***}
	0,20-0,30	-4,6 ^{**}	-0,56 ^{***}	-0,03 ^{NS}	0,15 ^{***}	10,33 ^{***}
	0,30-0,40	-8,7 ^{***}	-0,17 [*]	-0,03 ^{NS}	0,04 [*]	6,50 ^{**}
PI vs PS	0,00- 0,05	1,7 ^{NS}	-0,26 ^{**}	0,05 ^{NS}	0,09 ^{**}	-10,33 ^{***}
	0,05-0,10	2,4 ^{NS}	-0,42 ^{***}	-0,03 ^{NS}	0,11 ^{***}	-8,00 ^{**}
	0,10-0,20	-3,4 [°]	-0,20 [*]	0,08 [*]	0,09 ^{**}	-8,67 ^{**}
	0,20-0,30	-7,3 ^{***}	-0,04 ^{NS}	0,06 [*]	0,03 ^{NS}	-6,33 [*]

NS, °, *, ** e ***: não-significativo e significativo a 10, 5, 1 e 0,1. # = plantio direto sob irrigação e de sequeiro.

Dessa forma, os dados de PORO, RP e Ds demonstram que houve aumento da compactação do solo no sistema plantio direto, quando comparados aos do solo sob floresta nativa.

Características do material orgânico do solo

Formas de carbono nos agregados maiores e menores que 0,25 mm

De maneira geral, para todas as formas de C analisadas, foram obtidos maiores valores para os agregados menores que 0,25 mm, comparados aos dos agregados maiores que 0,25 mm (Figuras 1 a 5).

Anderson et al. (1981) encontraram resultados semelhantes, ao passo que Gupta & Germida (1988) chegaram a conclusões opostas, quando estudaram algumas das formas de C em diferentes classes de agregados. Esses últimos encontraram maiores valores, da ordem de 13 %, quando compararam o conteúdo de C total acumulado em macroagregados triturados e não triturados.

A determinação do C total se deu sem a trituração dos agregados, sendo possível que os valores obtidos sejam relativos ao C contido na superfície dos agregados. Para os agregados menores que 0,25 mm, que apresentam maior superfície de contato, é possível que sejam encontrados maiores valores de C.

Considerando o modelo de agregação proposto por Edwards & Bremner (1967), em que os macroagregados com alta estabilidade e o diâmetro superior a 250 µm são constituídos por microagregados formados por partículas de argila, unidas à matéria orgânica por metais polivalentes e com diâmetro entre 2 e 250 µm, é de se esperar que, após a trituração dos macroagregados, o C fisicamente protegido possa ser mensurado, aumentando os seus valores em relação aos microagregados.

Pelo fato de, nos microagregados, a fração argila ser provavelmente mais expressiva, pode-se inferir que há uma maior interação desta com as frações orgânicas do solo. Além disso, espera-se que as formas de C para interagir com as partículas

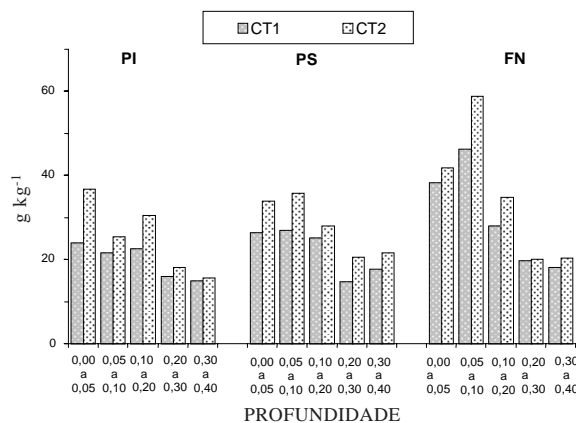


Figura 1. Carbono orgânico total nos agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (CT1 e CT2), de solos sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), em cinco profundidades.

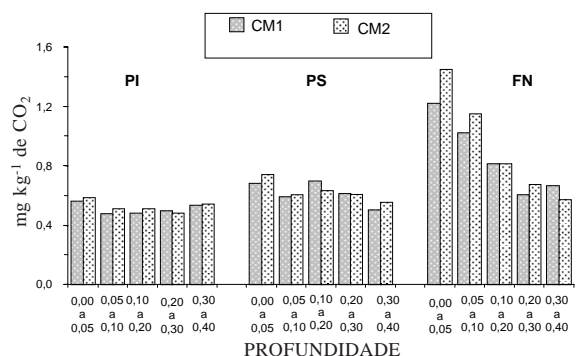


Figura 2. Carbono mineralizável nos agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (CM1 e CM2), de solos sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), em cinco profundidades.

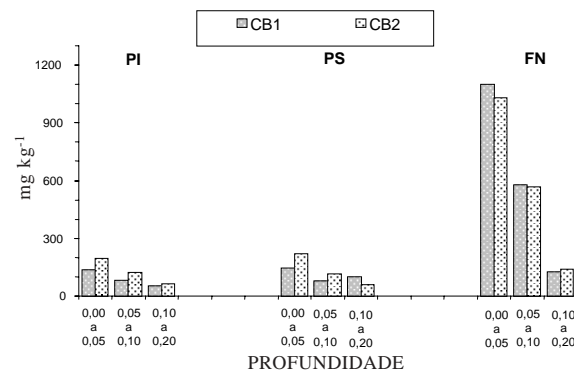


Figura 3. Carbono da biomassa microbiana nos agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (CB1 e CB2), de solos sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), em três profundidades.

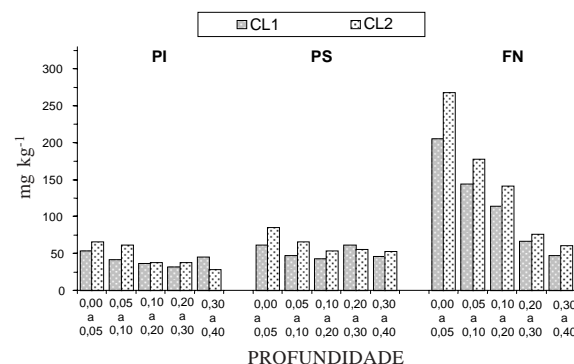


Figura 4. Carbono orgânico lábil nos agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (CL1 e CL2), de solos sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto de sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), em cinco profundidades.

menores estejam mais transformadas, enquanto, nos macroagregados, o material orgânico encontra-se menos alterado (Duxbury et al., 1989).

Os casos em que essa tendência não ocorreu foram pontuais, excetuando a forma de C solúvel em água (CS) para o solo submetido ao plantio direto irrigado (PI), nas três profundidades compreendidas na faixa de 5-30 cm (Figura 5). O CS é uma forma lábil, facilmente perdida, e tem em sua constituição carboidratos, ácidos orgânicos de baixo peso molecular e uma pequena fração de ácidos fúlvicos (Stevenson, 1994).

No PI, como a entrada de material vegetal advindo da rotação de culturas e do cultivo mais intensivo durante o ano é maior ($\approx 14 \text{ Mg ano}^{-1}$ de matéria seca), pode-se inferir que este fator seja um

dos responsáveis pelos valores superiores de CS encontrados. Além disso, a densidade do solo, nas camadas de 0,00-0,30 m de profundidade, também se apresenta com os maiores valores para o PI, caracterizando uma maior compactação nessa faixa.

Tal fato, somado às condições de umidade em virtude da irrigação, manteria esse material orgânico mais preservado, seja pela maior quantidade de água, seja pela menor capacidade de realizar trocas gasosas no solo e pela dificuldade de movimentação da microbiota do solo sob plantio direto irrigado (PI).

Siqueira (1993) mostrou que a aeração do solo é crítica para a densidade populacional microbiana e para seus processos metabólicos e que alterações na aeração são provocadas por vários mecanismos, como

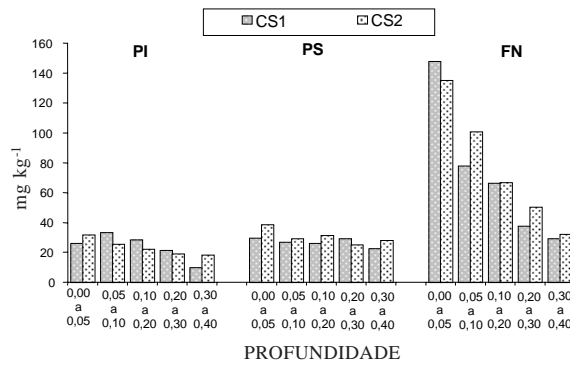


Figura 5. Carbono solúvel em água nos agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (CS1 e CS2), de solos sob plantio direto irrigado (PI), plantio direto sequeiro (PS) e floresta nativa (FN), em cinco profundidades.

compactação e inundação. A menor concentração de O_2 modifica o potencial de oxirredução (Eh), a atividade e o metabolismo dos organismos do solo. Isso poderia justificar os maiores níveis de CS no PI e nas respectivas profundidades, uma vez que a transformação do C em formas mais estáveis estaria sendo prejudicada pelas condições ambientais.

Carbono orgânico total, carbono mineralizável e carbono da biomassa microbiana

Para o contraste entre o solo sob plantio direto, irrigado e de sequeiro (PD), e o solo sob floresta nativa (FN), observou-se, de maneira geral, que as formas de C, sobretudo nas primeiras profundidades, foram maiores neste último (Quadro 5), mesmo para o C orgânico total (CT), caso em que foram obtidas as menores diferenças significativas entre os tratamentos. O solo sob floresta nativa apresentou maiores valores apenas nas profundidades de 0,00-0,05 m e 0,05-0,10 m, para agregados maiores que 0,25 mm, e de 0,05-0,10 m, para agregados menores

que 0,25 mm (Quadro 5). Tal fato demonstra que, apesar do incremento do material orgânico no PD ($\approx 14 \text{ Mg ha}^{-1} \text{ ano}^{-1}$ de matéria seca, para o plantio direto irrigado, e $8,7 \text{ Mg ha}^{-1} \text{ ano}^{-1}$, para o plantio direto de sequeiro), os teores de CT não atingiram os níveis do sistema natural.

Para o C mineralizável (CM), observaram-se maiores valores para o solo sob floresta nativa, sobretudo até 0,30 m de profundidade, tanto para agregados maiores quanto para menores do que 0,25 mm (Quadro 5). As condições de temperatura interna, umidade e aeração, possibilitadas por menores oscilações destas variáveis no solo sob vegetação de mata, podem favorecer a população microbiana. A porosidade total mais elevada para o solo da floresta nativa (Quadro 4) confirma esse comportamento. Decorrente da menor cobertura vegetal, pode-se inferir que os solos sob PD estão sujeitos à maior oscilação na temperatura, quando comparados aos de floresta, e, portanto, toda a dinâmica de transformação pode ser alterada. Nessas condições, os solos estariam também mais susceptíveis aos ciclos de umedecimento e secagem e às suas consequências.

Para o C da biomassa microbiana (CB), observou-se comportamento semelhante ao das demais formas de C (Quadro 5), sendo significativas as diferenças até à profundidade de 0,10 m e onde o solo sob floresta nativa se apresentou numericamente maior em todas as profundidades.

Pode-se dizer que o solo da floresta nativa apresentou maior população microbiana, o que pode ser justificado pela diversidade de espécies vegetais ali encontradas, refletindo diretamente numa maior amplitude de organismos vivos, que são favorecidos pelas condições ambientais nesse solo. O CB representou de 1 a 4 % do C total do solo, podendo-se inferir que, no solo sob floresta nativa, as células vegetativas em plena atividade funcional são responsáveis por parte das diferenças físicas e químicas ali encontradas, uma vez que a biomassa microbiana funciona como um catalisador dessas alterações.

Quadro 5. Contrastes entre solos sob plantio direto (PD) e sob floresta nativa (FN) para carbono orgânico total (CT), carbono mineralizável (CM) e carbono da biomassa microbiana (CB) em agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (1 e 2), de um Latossolo Vermelho Eutroférico Típico, em cinco profundidades

Tratamento	Profundidade	CT1	CT2	CM1	CM2	CB1	CB2
	m	mg kg ⁻¹		mg kg ⁻¹ de CO ₂		g kg ⁻¹	
	0,00-0,05	-13.090*	-6.615 ^{NS}	-0,594**	-0,790**	-958,1**	-824,2*
	0,05-0,10	-21.930**	-28.140**	-0,486**	-0,596**	-499,5*	-447,9*
PD ⁽¹⁾ vs FN	0,10-0,20	-4.110 ^{NS}	-5.600 ^{NS}	-0,223**	-0,243**	-49,0 ^{NS}	76,7 ^{NS}
	0,20-0,30	-4.350 ^{NS}	-700 ^{NS}	-0,047 ^{NS}	-0,131°		
	0,00-0,05	-1.800 ^{NS}	-1.750 ^{NS}	-0,151**	-0,023 ^{NS}		

NS, °, * e **: não-significativo e significativo a 10, 5 e 1 %, respectivamente. ⁽¹⁾ Plantio direto sob irrigação e de sequeiro.

A análise química desse solo apontou para teores de nutrientes no solo sob floresta nativa muito maiores que no PD que, mesmo recebendo adubações constantes, não foi capaz de manter os níveis tão elevados quanto na floresta (Quadro 2). Esses altos valores encontrados são justificados, em parte, pela elevada concentração de carbono na biomassa, que, segundo Siqueira (1993), armazena valores bastante elevados, como 100 kg de N, 80 kg de P, 70 kg de K e 11 kg ha⁻¹ de Ca.

Como a biomassa é reciclada cerca de dez vezes mais rapidamente que a fração orgânica morta do solo, grande parte dos nutrientes é liberada durante a sua reciclagem. Essa liberação ocorre de maneira gradual e de acordo com fatores que controlam a atividade e a população microbiana do solo.

Avaliando o contraste entre o solo sob plantio direto irrigado e o de sequeiro, verificou-se que não houve diferença tanto para agregados maiores quanto para menores que 0,25 mm, quando se consideraram as variáveis carbono orgânico total e carbono da biomassa microbiana (Quadro 6). Considerando que o teor de argila do PS foi inferior ao do PI e que é amplamente citada na literatura a associação de argila e carbono orgânico (Stevenson, 1994), eram esperados maiores valores de carbono no solo sob irrigação.

Embora estatisticamente não se verifiquem diferenças no conteúdo de C total para o solo irrigado e de sequeiro, numericamente, pode-se observar que no PS foram encontrados os maiores valores de C total (Figura 1). A irrigação, associada às condições de temperatura ambiente e do solo (por causa de sua cor - 2,5 YR 2,5/4, quando úmido, e 2,5 YR3/4, quando seco - e da baixa taxa de reflectância e alta absorção de energia), promove uma rápida transformação da matéria orgânica, podendo ser esta a justificativa para os menores teores de C total encontrados no solo irrigado.

Para o C mineralizável, as maiores diferenças recaíram sobre os agregados maiores que 0,25 mm,

tendo o processo de respiração sido mais intenso para o PS, o que provavelmente ocorreu em virtude das condições de umidade maiores no PI, tornando o ambiente menos favorável à respiração, ou de um efeito antagônico, causado pela otimização das transformações no momento da deposição do material vegetal, acelerando o processo num curto espaço de tempo. Sob condições de campo, o que se observou foi que a cultura que antecedeu a coleta das amostras para o PI era constituída de leguminosas, enquanto, para o PS, de gramíneas. Assim, observou-se que o material vegetal oriundo de leguminosas foi de mais rápida decomposição que as gramíneas.

Carbono orgânico lábil e carbono solúvel em água

Para o C orgânico lábil (CL), os valores foram menores no solo sob plantio direto irrigado e de sequeiro, quando comparados aos do solo sob floresta nativa (FN), até às profundidades de 0,10-0,20 m e 0,20-0,30 m, para os agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (Quadro 7). De acordo com Medeiros & Mendonça (1994), essa fração orgânica está associada aos cátions trocáveis na superfície de troca do solo. Assim, os resultados de formas de C estão diretamente relacionados com os resultados de CTC efetiva e total dos solos estudados, onde o solo sob mata apresenta os maiores valores.

Por causa de sua rápida assimilação como substrato, a concentração de C solúvel no solo mostrou-se muito baixa, representando menos que 1 % do C total (Killham, 1994). Essa relação variou de 0,09 a 0,23 %, para o solo sob plantio direto e sob floresta nativa, respectivamente.

Para o C solúvel em água (CS), quando se contrastou o PD com a floresta nativa, observou-se que este último apresentou maiores valores tanto para agregados maiores quanto para menores que 0,25 mm, nas profundidades de 0,00-0,20 m e 0,00-0,30 m, respectivamente (Quadro 7). Num ecossistema

Quadro 6. Contrastes entre plantio direto irrigado (PI) e plantio direto de sequeiro (PS) para carbono orgânico total (CT), carbono mineralizável (CM) e carbono da biomassa microbiana (CB) em agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (1 e 2), de um Latossolo Vermelho Eutroférico Típico, em cinco profundidades

Tratamento	Profundidade	CT1	CT2	CM1	CM2	CB1	CB2
	m	mg kg ⁻¹		mg kg ⁻¹ de CO ₂		g kg ⁻¹	
PI vs PS	0,00-0,05	-2.500 ^{NS}	2.750 ^{NS}	-0,115*	-0,156°	-7,49 ^{NS}	22,33 ^{NS}
	0,05-0,10	-5.300 ^{NS}	-10.500 ^{NS}	-0,115*	-0,098 ^{NS}	3,67 ^{NS}	8,27 ^{NS}
	0,10-0,20	-2.800 ^{NS}	2.500 ^{NS}	-0,220**	-0,126 ^{NS}	-45,84 ^{NS}	3,59 ^{NS}
	0,20-0,30	1.300 ^{NS}	-2.400 ^{NS}	-0,114*	-0,126 ^{NS}		
	0,00-0,05	-2.800 ^{NS}	-5.900 ^{NS}	0,039 ^{NS}	-0,012 ^{NS}		

NS, °, * e **: não-significativo e significativo a 10, 5 e 1 %, respectivamente.

de mata, a fonte de substâncias orgânicas solúveis é a deposição natural de resíduos de plantas, que alcança o solo em forma de folhas, galhos e outros fragmentos orgânicos, bem como substâncias orgânicas derivadas da decomposição de raízes (Pohlman & Mccoll, 1988). Assim, os maiores índices de CS encontrados no solo sob floresta nativa se devem, provavelmente, ao maior incremento e à qualidade das substâncias orgânicas no ambiente natural.

Outro fator que pode estar contribuindo para ocorrência de tal fato é que essa fração orgânica é de grande variação temporal e espacial (Zech et al., 1994). No sistema biogeográfico do cerrado, no mês de agosto, época em que foram coletadas as amostras, notou-se uma grande deposição de resíduos vegetais decorrentes da estação seca, sobretudo nos ambientes naturais, o que certamente contribuiu para os maiores valores de CS encontrados no solo sob floresta nativa. O resultado pode ser também similar à constatação de Harris & Safford (1996) de que há aumento na produção do C solúvel no solo, para os materiais recentemente depositados. Espera-se que o solo sob floresta nativa esteja sempre recebendo novos materiais vegetais, o que mantém sua qualidade.

Para o contraste entre solo sob plantio direto irrigado e plantio direto de sequeiro (PI vs PS), não foi observada diferença significativa em termos de matéria orgânica lábil e C solúvel em água (Quadro 8), provavelmente, por serem as plantas cultivadas basicamente homogêneas.

CONCLUSÕES

1. O plantio direto não foi capaz de restabelecer os níveis de matéria orgânica do solo e favoreceu a compactação ou adensamento dos solos estudados.

2. O sistema de plantio direto de sequeiro não acarretou variações significativas nos teores de carbono orgânico total e nas formas mais dinâmicas de carbono, quando comparado ao sistema de plantio direto irrigado.

3. O C da biomassa microbiana e a matéria orgânica lábil mostraram bom potencial para estudos de ciclagem de nutrientes e para se inferir sobre a agregação, indicando modificações relacionadas com a estruturação do solo.

Quadro 7. Contrastes entre plantio direto (PD) e solo sob floresta nativa (FN) para carbono orgânico lábil (CL) e carbono solúvel em água (CS), para agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (1 e 2), de um Latossolo Vermelho Eutroférico Típico, em cinco profundidades

Tratamento	Profundidade	CL1	CL2	CS1	CS2
	m	g kg ⁻¹			
PD [#] vs FN	0,00-0,05	-147,32**	-192,37**	-120,03**	-99,78**
	0,05-0,10	-99,38**	-114,57**	-47,92 *	-73,50**
	0,10-0,20	-74,33**	-95,35**	-38,88 °	-40,03**
	0,20-0,30	-20,33 ^{NS}	-28,78 °	-12,25 ^{NS}	-28,12 *
	0,00-0,05	-1,38 ^{NS}	-19,37 ^{NS}	-13,08 ^{NS}	-9,13 ^{NS}

NS, °, * e **: não-significativo e significativo a 10, 5 e 1 %, respectivamente. [#] = plantio direto sob irrigação e de sequeiro.

Quadro 8. Contrastes entre plantio direto irrigado (PI) e plantio direto de sequeiro (PS) para carbono orgânico lábil (CL) e carbono solúvel em água (CS), para agregados maiores e menores que 0,25 mm, respectivamente (1 e 2), de um Latossolo Vermelho Eutroférico Típico, em cinco profundidades

Tratamento	Profundidade	CL1	CL2	CS1	CS2
	m	g kg ⁻¹			
PI vs PS	0,00-0,05	-7,50 ^{NS}	-19,53 ^{NS}	-3,67 ^{NS}	-7,03 ^{NS}
	0,05-0,10	-4,77 ^{NS}	-3,87 ^{NS}	6,57 ^{NS}	-3,40 ^{NS}
	0,10-0,20	-5,87 ^{NS}	-16,37 ^{NS}	2,23 ^{NS}	-9,13 ^{NS}
	0,20-0,30	-29,53 ^{NS}	-18,03 ^{NS}	-7,83 ^{NS}	-6,23 ^{NS}
	0,00-0,05	-0,57 ^{NS}	-24,67 ^{NS}	-12,70 ^{NS}	-9,60 ^{NS}

NS: não-significativo. [#] = plantio direto sob irrigação e de sequeiro.

LITERATURA CITADA:

- ALVAREZ, R. & LAVADO, R.S. Climatic, organic matter and clay content relationship in the Pampa and Chaco soils, Argentina. *Geoderma*, 83:127-141, 1998.
- ANDERSON, D.W.; SAGGAR, S.; BETTANY, J.R. & STEWART, J.W.B. Particle size fractions and their use in studies of soil organic matter. I. The nature and distribution of forms of carbon, nitrogen, an sulfur. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 45:767-772, 1981.
- ANGERS, D.A.; BOLINDER, M.A.; CARTER, M.R.; GREGORICH, E.G.; DRURY, C.F.; LIANG, B.C.; VORONEY, R.P.; SIMARD, R.R.; DONALD, R.G.; BEYAERT, R.P. & MARTEL, J. Impact of tillage practices on organic carbon and nitrogen storage in cool, humid soils of eastern Canada. *Soil Till. Res.*, 41:191-201, 1997.
- ARCA, M.N. & WEED, S.B. Soil aggregation and porosity in relation to contents of free iron oxide and clay. *Soil Sci.*, 101:164-170, 1966.
- BARBOSA, A.S. Sistema biogeográfico do cerrado: alguns elementos para sua caracterização. Contribuições 3. Goiânia, ITS/UCG, 1996. p.14-18.
- BARTLETT, R.J. & ROSS, D.N. Colorimetric determination of oxidizable carbon in acid soil solutions. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 52:1191-1192, 1988.
- BROOKES, P.C.; LANDMAN, A.; PRUDEN, G. & JNKINSON, D.S. Chloroform fumigation and the release of soil nitrogen: a rapid direct extraction method to measure microbial biomass nitrogen in soil. *Soil Biol. Biochem.*, 17:837-842, 1985.
- COLOZZI-FILHO A.; BALOTA, E.L. & ANDRADE, D.S. Microrganismos e processos biológicos no sistema plantio direto. In: SIQUEIRA, J.O.; MOREIRA, F.M.S.; LOPES, A.S.; GUILHERME, L.R.G.; FAQUIN, V.; FURTINI NETO, A.E. & CARVALHO, J.C., eds. Inter-relação fertilidade, biologia do solo e nutrição de plantas, Lavras, Viçosa:SBSCS, Lavras, Universidade Federal de Lavras, 1999. p.487-508.
- DEFELIPO, B.V. & RIBEIRO, A.C. Análise química do solo: metodologia. Viçosa, Universidade Federal de Viçosa, 1981. 15p.
- DUXBURY, J.M.; SMITH, M.S.; DORAN, J.W.; JORDAN, C.; SZOTT, L. & VANCE, E. Soil organic matter as a source and a sink of plants nutrients. In: COLEMAN, D.C.; OADES, J.M. & VEHARA, G., eds. Dynamics of soil organic matter in tropical ecosystems. Hawaii, University of Hawaii Press, 1989. p.33-67.
- EDWARDS, A.P. & BREMNER, J.M. Microaggregates in soils. *J. Soil Sci.*, 18:64-73, 1967.
- EMPRESA BRASILEIRA DE PESQUISA AGROPECUÁRIA – EMBRAPA. Sistema brasileiro de classificação de solos. Brasília, 1999. 412p.
- EMPRESA BRASILEIRA DE PESQUISA AGROPECUÁRIA - EMBRAPA. Serviço Nacional de Levantamento e Conservação de Solos. Manual de métodos de análise de solo. Rio de Janeiro, Ministério da Agricultura, 1997. Não paginado.
- EVANS Jr., A.; ZELAZNY, L.W. & ZIPPER, C.E. Solution parameters influencing dissolved organic carbon levels in three forest soils. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 52:1789-1792, 1988.
- GAMA-RODRIGUES, E.F.; GUERRA, J.G.M.; ALMEIDA, D.L. & DE-POLLI, H. Biomassa microbiana de carbono de solos de Itaguaí (RJ). Comparação entre os métodos fumigação-incubação e fumigação-extração. *R. Bras. Ci. Solo*, 18:427-432, 1994.
- GOEDERT, W.J. Management of the cerrado soils of Brazil: a review. *J. Soil Sci.*, 34:405-428, 1983.
- GREENLAND, D.J. & OADES, J.M. Saccharides. In: GREENLAND, D.J. & OADES, J.M. Soil components. New York, Springer-Verlag, 1975. v.1. p.213-261.
- GUGGENBERGER, G. & ZECH, W. Dissolved organic carbon in forest floor leachates: simple degradation products or humic substances? *Sci. Total Environ.*, 152:37-47, 1994.
- GUPTA, V.V.S.R. & GERMIDA, J.J. Distribution of microbial biomass and its activity in different soil aggregate size classes as affected by cultivation. *Soil Biol. Biochem.*, 120:777-786, 1988.
- HARRIS, M.M. & SAFFORD, L.O. Effects of season and four tree species on soluble carbon content in fresh and decomposing litter of temperate forests. *Soil Sci.*, 161:130-135, 1996.
- JUCKSCH, I. Calagem e dispersão de argila em amostras de um Latossolo Vermelho Escuro. Viçosa, Universidade Federal de Viçosa, 1987. 37p. (Tese de Mestrado)
- KER, J.C.; PEREIRA, N.R. & CARVALHO JUNIOR, W.C. Cerrado: solos, aptidão e potencialidade agrícola. In: SIMPÓSIO SOBRE MANEJO E CONSERVAÇÃO DO SOLO NO CERRADO, 1992, Goiânia. Anais. Goiânia, 1992. 167p.
- KILLHAM, K. Soil ecology. Cambridge, Cambridge University Press, 1994. 242p.
- MEDEIROS, M. & MENDONÇA, E.S. Labile organic matter and its relation with exchangeable elements of oxisols with different mineralogy, texture and organic matter content. *WORLD CONGRESS OF SOIL SCIENCE*, 15., Acapulco, 1994. Anais. Acapulco, International Society of Soil Science and the Mexican Society of Soil Science, 1994. v.3b. (Commission II: Poster sessions)
- MUZILLI, O. Influência do sistema plantio direto, comparado ao convencional, sobre a fertilidade da camada arável do solo. *R. Bras. Ci. Solo*, 7:95-102, 1983.
- PAUSTIAN, K.; COLLINS, H.P. & PAUL, E.A. Management controls on soil carbon. In: PAUL, E.A.; PAUSTIAN, K.; ELLIOT, E.T. & COLE, C.V., eds. Soil organic matter in temperate agroecosystems, Long-term experiments in North America. Boca Raton, CRC Press, 1997. p15-49.
- POHLMAN, A.A. & MCCOLL, J.G. Soluble organics from forest litter and their role in metal dissolution. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 52:265-271, 1988.
- RESCK, D.V.S.; PEREIRA, J. & SILVA, J.E. Dinâmica da matéria orgânica na região dos cerrados. Planaltina, Empresa Brasileira de Pesquisa Agropecuária - Centro de Pesquisa Agropecuária do Cerrado, 1991. 22p.

- SÁ, J.C.M. Manejo da fertilidade do solo em plantio direto. In: Plantio direto no Brasil. Castro, EMBRAPA-CNPT, 1993. p.37-60.
- SÁ, J.C.M. Manejo da fertilidade do solo no sistema plantio direto. In: SIQUEIRA, J.O.; MOREIRA, F.M.S.; LOPES, A.S.; GUILHERME, L.R.G.; FAQUIN, V.; FURTINI NETO, A.E. & CARVALHO, J.G., eds. Inter-relação fertilidade, biologia do solo e nutrição de plantas. Viçosa, Sociedade Brasileira de Ciência do Solo, Lavras, Universidade Federal de Lavras, 1999. 818p.
- SIDIRAS, N. & PAVAN, M.A. Influência do sistema de manejo do solo no seu nível de fertilidade. R. Bras. Ci. Solo, 9:249-254, 1985.
- SIQUEIRA, J.O. Biologia do solo. Lavras, Escola Superior de Agricultura de Lavras/FAEPE, 1993. 230p.
- STEVENSON, F.J. Humus chemistry. 2.ed. New York, John Wiley & Sons, 1994. 496p.
- THENG, B.K.G.; TATE, K.R. & SOLLINS, P. Constituents of organic matter in temperate and tropical soil. In: COLEMAN, D.C.; OADES, J.M. & UEHARA, G. Dynamics of organic matter in tropical ecosystems. Honolulu, University of Hawaii, 1989. p.5-31.
- TISDALL, J.M. & OADES, J.M. Organic matter and water-stable aggregates in soil. J. Soil Sci., 33:141-163, 1982.
- ZECH, W.; GUGGENBERGER, G. & SCHULTEN, H.R. Budgets and chemistry of dissolved organic carbon in forest soils: effects of anthropogenic soil acidification. Sci. Total Environ., 152:49-62, 1994.
- ZIBILSKÉ, L.M. Carbon mineralization. In: WEAVER, R.W.; ANGLE, S.; BOTTOMLEY, P.; BEZDICEK, D.; SMITH, S.; TABATABAI, A. & WOLLUM, A. Methods of soil analysis. Part 2. Microbiological and biochemical properties. Madison, Soil Science Society of America, 1994. p.835-863. (Book Series, 5)

