

III Reunião Cientifica da Rede CTPetro Amazônia – Manaus, 4-5/11/2010.

Determinação do fator erodibilidade de diferentes classes de solo do estado do Amazonas (métodos indiretos) e de um Cambissolo Háplico (método direto) na Província Petrolífera de Urucu, Coari - AM.

<u>Rodrigo Santana Macedo</u>. (1); Wenceslau Geraldes Teixeira (2); Omar Cubas Encinas (3); Adriana Costa Gil de Souza (4); Gilvan Coimbra Martins (5); Luiz Marcelo Brum Rossi (5)

(1) Doutorando do PPG em Solos e Nutrição de Plantas, ESALQ, Piracicaba, SP, <u>macedo.rs@usp.br</u>; (2) Pesquisador da Embrapa Solos, Rio de Janeiro, RJ <u>wgt007@gmail.com</u>; (3) Mestrando do PPG em Agronomia no Trópico Úmido, INPA, Manaus, AM, <u>o cubas@hotmail.com</u>; (4) Mestranda do PPG em Agronomia Tropical, UFAM, Manaus, AM <u>adriana.gil@ufam.edu.br</u>; (5) Pesquisadores da Embrapa Amazônia Ocidental, Manaus, AM, <u>gilvan.martins@cpaa.embrapa.br</u>; <u>marcelo.rossi@cpaa.embrapa.br</u>.

RESUMO – Entre parâmetros OS envolvidos na avaliação da erosão do solo destaca-se o fator K, definido como a suscetibilidade do solo a erosão hídrica ou erodibilidade do solo. Devido a determinação desse fator e das perdas de solo pelo método direto ser onerosa e atualmente é crescente o demorada. interesse dos pesquisadores métodos indiretos. O objetivo do presente estudo foi estimar as perdas de solo e o fator K de diferentes solos do estado do Amazonas por meio de métodos indiretos (MI) e determinar o K e as perdas de solo de um Cambissolo Háplico na Província Petrolífera de Urucu (PPU) por meio de método direto(MD). Para estimativa do K e as perdas de solo pelos MI foram utilizadas amostras da camada superficial de 21 perfis de solos do estado do Amazonas. Foram testados o modelo I -Wischmeier et al. (1971); modelo II -Lima et al. (1990) e o modelo III – Rolof; Denardin (1994). A determinação direta do fator K e as perdas de solo foram realizadas em parcela padrão instalada no campo em um Cambissolo Háplico sem cobertura na PPU, Coari - AM. Para ambos os métodos utilizou-se a Equação

Universal de Perdas de Solo (A= RKLSCP) para o cálculo das perdas de solo. Á exceção dos Gleissolos (Manaus e Urucu), em geral o modelo I estimou os menores valores de K, enquanto o modelo II estimou maiores valores em relação ao modelo I. Os Neossolos (425,98 e 436,86 t (ha ano)⁻¹) e os Cambissolos de Urucu (251,30 e 405,19 t (ha ano)⁻¹) obtiveram as maiores estimativas de perdas de solo, enquanto as menores perdas foram verificadas nos FX, LA, E e TPI. Os valores de K (método direto) variaram de 0,10 t h (MJ mm)⁻¹ (outubro) a 8,41 t h (MJ mm)⁻¹ (setembro), sendo esses valores muito acima dos estimados pelos métodos indiretos. As perdas de solo (método direto) variaram de 0,04 t ha⁻¹ (novembro) a 1,46 t ha⁻¹ (setembro). Há necessidade de utilização de métodos indiretos que comportem maior número de parâmetros a fim de se obter índices de erodibilidade confiáveis para os solos da região.

PALAVRAS-CHAVE – Cambissolo, Urucu, parcela padrão.

INTRODUÇÃO – A erosão acentuada do solo consiste em um dos principais problemas ambientais causados pela atividade agrícola. Em regiões tropicais a erosão hídrica tem grande importância, contribuindo para a degradação dos solos, ocasionando a perda de sua camada mais fértil (Bertoni; Lombardi Neto, 1999), transportando partículas através das encostas até os cursos d'água e causando assoreamento dos mesmos.

As pesquisas sobre erosão têm como finalidade medir a influência diferentes fatores determinantes desse processo, possibilitando estimar as perdas de solo e solucionar práticas que reduzam estas perdas ao máximo. No entanto, a determinação das perdas de solo por erosão através dos métodos indiretos é onerosa e muito demorada. Estas são as principais causas do crescente interesse dos pesquisadores pelos métodos de predição da erosão (Foster et al., 1985). Entre os métodos utilizados para predizer as perdas que um solo irá sofrer sobre determinadas condições de manejo e para avaliar eficiência das práticas a conservacionistas, destaca-se a Equação Universal de Perda de Solo (EUPS). Entre os parâmetros da EUPS, destaca-se o fator K, definido como a quantidade de solo perdida por unidade de área por unidade de índice de erosividade adotados. em condições padrão (Wischmeier et al., 1971), como o único parâmetro do método intrínseco ao solo.

A erodibilidade é uma propriedade do solo resultante da interação entre suas características físicas, químicas, mineralógicas e biológicas. Reflete a perda diferencial que os solos apresentam quando os demais fatores que influenciam a erosão permanecem constantes, sendo influenciada principalmente por aquelas características que afetam a capacidade de infiltração e permeabilidade do solo e sua capacidade de resistir ao desprendimento e transporte de partículas pela chuva e

enxurrada (Lombardi Neto; Bertoni, 1975).

As equações que permitem estimar o fator K são desenvolvidas geralmente através de regressões múltiplas entre este fator medido diretamente no campo e as que quando propriedades do solo, apresentam boa correlação, podem fornecer o fator erodibilidade do solo (fator K) para uso na EUPS. Assim, apesar dessas equações não refletirem obrigatoriamente relações de causa e efeito, essas podem ser empregadas desde que forneçam valores próximos aos medidos diretamente (Romkens, 1987). O mais conhecido método indireto para a estimativa do fator K é o nomograma proposto por Wischmeier et al. (1971). Entretanto, durante a elaboração deste método foram incluídos dominantemente solos de textura média do Meio-Oeste dos EUA. Dessa forma. frequentemente observada a inadequação desse modelo as condições brasileiras (Denardin, 1990; Lima, 1991; Silva et al.,

Diante do exposto, o objetivo do presente estudo foi estimar as perdas de solo e o fator K de diferentes solos do estado do Amazonas por meio de métodos indiretos e determinar o fator K e as perdas de solo de um Cambissolo Háplico na Província Petrolífera de Urucu (PPU) por meio de método direto.

MATERIAL E MÉTODOS –

Método Indireto (MI)

1994).

Foram utilizadas amostras da camada superficial de 21 solos procedentes do estado do Amazonas (Tabela 1).

A análise granulométrica foi realizada pelo método da pipeta (DAY, 1965), empregando-se a dispersão da amostra em suspensão com água, com e sem NaOH 0,1N. A fração areia (2 a 0,053 mm) foi subdividida em cinco classes: areia muito grossa (1 a 0,5 mm), areia média (0,5 a 0,25 mm), areia fina (0,25 a 0,155 mm) e areia muito fina (0,105 a 0,053 mm).

As classes de estrutura e permeabilidade codificadas foram de acordo Wischmeier et al. (1971), baseando-se na descrição geral do perfil dos solos e na descrição morfológica do horizonte A. Assim, a estrutura foi codificada em: (i) muito pequena granular = 1; (ii) pequena granular = 2; (iii) média a grande granular = 3 e (iv) blocos, laminar ou maciça = 4. A permeabilidade foi codificada em: (i) rápida = 1; (ii) moderada a rápida = 2; (iii) moderada = 3; (iv) lenta a moderada e (v) lenta = 5. Os teores de matéria orgânica foram determinados segundo **EMBRAPA** método proposto pela (1997).

Foram testados três métodos indiretos de estimativa do fator K. As equações tiveram seus coeficientes corrigidos para que recebessem os valores das variáveis e fornecessem o valor K em unidades S.I. Portanto, em todas as equações o fator tem como unidade t h (MJ mm)⁻¹. As variáveis têm o mesmo significado em todas as equações, por isso não se indica o seu significado se já tiveram sido descritas em equações anteriores. As equações utilizadas foram as seguintes:

1) Modelo I - Wischmeier *et al.* (1971)

1) Modelo I - Wischmeier *et al.* (1971) Método desenvolvido para solos de textura média do Meio-Oeste dos EUA.

K = 1,451 x 10⁻¹⁰ (120 – MO) M^{-1,14} + 0,0043(S-2) + 0,0033 (P-2) Onde: MO é o teor de matéria orgânica (g kg⁻¹); M é a soma dos teores de silte (g kg⁻¹) e areia muito fina (g kg⁻¹) multiplicados por 1000 menos o teor de argila (g kg⁻¹), sendo a análise granulométrica realizada com NaOH como dispersante; S e P são os códigos referentes a estrutura e permeabilidade

2) Modelo II - LIMA *et al.* (1990) Adaptação do método anterior para Latossolos brasileiros.

(sem unidade).

 $K = 1,451 \times 10^{-10} (120 - MO) Ma^{-1,14} + 0,0043(S-2) + 0,0033 (P-2)$

Onde: Ma tem o mesmo significado de M, porém a dispersão foi realizada com água.

3) Modelo III - Rolof; Denardin (1994) Método para solos do estado do Paraná. $K = 0.0049P + 3.31 \times 10^{-5} \times Mm^{0.5}$

Onde: Mm é o teor de silte (g kg⁻¹) multiplicado pela soma de silte e areia kg^{-1}), sendo (g a granulométrica realizada com NaOH 1N. Para as estimativas indiretas de perda de solo dos diferentes solos estudados foi utilizada a Equação Universal de Perda de Solo (A= RKLSCP), que relaciona de forma diretamente proporcional todos os fatores que influenciam na erosão, onde: (A) é a perda de solo (t ha⁻¹); (R) é a erosividade da chuva - foi utilizado o valor de 14,129 MJ mm (ha h ano)⁻¹ obtido por Oliveira Jr; Medina (1990) para a região de Manaus - AM; (K) é a erodibilidade obtida pelos diferentes é o métodos testados: (LS) topográfico, onde foi considerado o mesmo comprimento de rampa (22 m) e os diferentes graus de declive na área de ocorrência dos solos estudados, obtido por meio da equação de Lombardi Neto; Bertoni (1975); (C) e (P), fator cobertura do solo e práticas conservacionistas, respectivamente, no qual foram adotados os valores extremos de 1, considerando solo descoberto e com mínimo de preparo no sentido do declive, conforme Bertoni; Lombardi Neto (1999).

Método Direto (MD)

A área de estudo está localizada na Província Petrolífera de Urucu – PPU, município de Coari, estado do Amazonas, localizada entre os paralelos de 04º 45' e 05º 05' S e os meridianos de 65º 00' e 65º 25' W. O clima da região é classificado como tropical chuvoso do tipo Afi, constantemente úmido, correspondendo ao clima de floresta tropical segundo a classificação de Köppen.O fator K e as perdas de solo foram determinados em parcela coletora padrão instalada no campo um Cambissolo Háplico sem

cobertura com 4 m de largura por 22 m de comprimento, localizada na Jazida 21 na PPU (Figura 1). A parcela foi contornada com chapas galvanizadas com 0,30 m de altura, sendo que 0,15 m foram enterrados no solo, a fim de se evitar a entrada de água e sedimento de áreas vizinhas. Na parte inferior da parcela foi instalada uma calha coletora, com cano de PVC, para conduzir a enxurrada até os dois tanques coletores de água e sedimento, com capacidade individual de 500 L, sendo que o primeiro tanque apresentava um divisor do tipo Geib, de 15 janelas (Figura 1).

Assim, após o enchimento do primeiro tanque, 1/15 de água da enxurrada foi conduzido para o segundo tanque por meio de um segundo cano de PVC, onde as coletas de sedimentos foram realizadas a cada evento de chuva, de acordo com as recomendações de Martins *et al.* (2003).

A determinação das perdas de solo foi realizada de acordo com Encinas *et al*. (2010 – dados não publicados). O fator K foi determinado por meio da EUPS, sendo que por considerar o solo descoberto e com preparo mínimo no sentido do declive, os fatores C e P tornaram-se unitários, resultando na seguinte equação:

A = RKLS, logo K = A/RLS

RESULTADOS E DISCUSSÃO – Estimativa da erodibilidade e perdas de solo pelos métodos indiretos

Na tabela 2 são apresentados os parâmetros utilizados para a estimativa da erodibilidade pelos modelos propostos. Os resultados da dispersão em água evidenciam que o material das frações mais finas, permanece em grande parte nas frações silte mais areia fina e areia muito fina, principalmente nos solos antrópicos (TPI), Gleissolos e Neossolos Flúvicos, evidenciando o comportamento

funcional da argila e silte como tais frações.

À exceção dos Gleissolos (GXve 1 – Manaus e GXbd - Urucu), em geral o modelo I estimou os menores valores de erodibilidade (Tabela 3), assim como constatados por Freire; Pessotti (1976) e Ângulo (1983), possivelmente devido durante a elaboração desse modelo ter sido incluídos dominantemente solos de textura média do Meio-Oeste dos EUA, tornando sua aplicação problemática para solos que se afastam dessas condições (Marques, 1996).

A maioria dos trabalhos que ressalta a inadequação do modelo I, o faz para Latossolos (Lima, 1991; Silva et al., assim como verificado 1994a). presente estudo. Roloff; Denardin (1994) relatam que o uso da variável P (permeabilidade) (Tabela 2) dúvidas na inferência dos seus códigos, em razão da falta de critérios precisos, ou definição da classe permeabilidade adotada pelo modelo I é muito provisória e deve ser inferida com base na experiência do observador. Ainda, atribui-se a inadequação deste modelo aos baixos teores de silte dos solos mais intemperizados (Denardin, 1990).

Assim, havia a possibilidade que esse modelo fosse adequado para solos não tão intemperizados, como os com horizonte Bt; no entanto, tal possibilidade não se verificou nesse trabalho, assim como verificado por Denardin (1990) Marques (1996). Embora os solos com Bt tenham textura menos argilosa que os Latossolos, geralmente no horizonte superficial seu teor de silte não é elevado, o que fez com que o parâmetro M médio fosse igual a 59138 g² kg⁻², portanto bem abaixo do mínimo necessário para uma considerável estimativa do fato $(300000 \text{ g}^2 \text{ kg}^{-2})$ (Silva et al., 1994b). Contudo, os resultados obtidos presente estudo por esse modelo são semelhantes aos encontrados por Silva et al., (1994a) para diferentes classes de solo da região de Manaus, a saber (t h (MJ mm)⁻¹): LA e LA/TPI (0,009); PV (0,014); FX (0,046) e RYve (0,073).

contraste, a determinação da erodibilidade pelo modelo II apresentou sensível aumento em relação ao modelo original, ou seja, o modelo I (Tabela 3). Tal fato pode ser explicado devido esse método considerar a dispersão do solo em água, ocasionando um aumento valores de Ma. notadamente Cambissolos Gleissolos e (Urucu). Marques (1996) verificou aumento nos valores de erodibilidade estimados por esse modelo, comparando com o original (Wischmeier, 19971), no qual creditou ao baixo índice de floculação dos solos. No tocante aos Latossolos, Silva et al. (2000) explicam que a estimativa erodibilidade fundamenta-se no fato de que, nesses solos, as partículas de argila floculadas apresentam comportamento semelhante ao do silte e da areia muito fina, afetando o comportamento desses solos em face do processo erosivo. Ouando se utilizou água dispersante, as frações correspondentes ao silte mais areia muito fina aumentaram, possibilitando uma elevação do parâmetro M.

De forma semelhante ao modelo anterior, os valores de erodibilidade estimados pelo modelo II estão de acordo com os encontrados por Silva *et al.*, (1994a), a saber (t h (MJ mm)⁻¹): LA (0,014) e LA/TPI (0,020); PV (0,010); FX (0,067) e RYve (0,082).

Em geral, o modelo III apresentou os maiores valores de erodibilidade para as TPI's e para os Latossolos Espodossolos (Tabela 3). Segundo Marques (1996), os valores de erobilidade obtidos por esse método apresentaram resultados não adequados para solos intemperizados devido o mesmo ser baseado em propriedades de 77 tipos de solos, sendo que menos da metade são brasileiros, o que torna esse método inadequado para os solos do Brasil. Silva et al. (1994b) aponta o pequeno número de parâmetros envolvidos nesse método como uma de suas limitações.

As estimativas de perdas de solo variaram de 19,49 a 436,86 t (h ano)⁻¹ para os solos estudados (Figura 2). Por meio dos modelos I e II, 50% dos solos apresentaram perdas de solo superiores a 200 t (h ano)⁻¹, com destaque para os Neossolos (425,98 e 436,86 t (h ano)⁻¹) seguido dos Cambissolos de Urucu (251,30 e 405,19 t (h ano)⁻¹) (Figura 1). Em contraste, as menores perdas de solo foram observadas no Plintossolo (19,49 t (h ano)⁻¹) e no Latossolo (28,86 t (h ano)⁻¹) (Figura 1).

As maiores perdas de solo do Neossolos (especialmente os Flúvicos). Cambissolos dos Gleissolos. são creditadas aos elevados teores de silte e areia muito fina, que dentre as frações granulométricas são os que favorecem a erosão do solo. Segundo Resende (1985), as partículas mais finas do solo são mais facilmente transportadas, enquanto partículas maiores resistem à remoção tendendo a se acumular na superfície. Vale ressaltar que, os Cambissolos estudados apresentarem pequena espessura solum, pobreza química acentuada e por estarem localizados em relevo movimentado, constituem-se em sistemas muito instáveis.

Concomitantemente, Santos *et al.* (2002) relatam que a erosão tende a ser maior em solos com maiores teores de silte e areia e menor nos solos argilosos, devido a baixa agregação e maior erodibilidade dessas partículas, sendo facilmente dispersos e tranportados, constituindo um dos fatores mais importante da erodibilidade, devido apresentar semelhança de comportamento com a fração areia fina do solo.

O baixo valor estimado de perda de solo do Plintossolo pode ser explicado pela sua posição na paisagem (1% declive). Santos *et al.* (2006) verificaram que entre os fatores naturais, o LS (fator topográfico) é o que melhor explica as

perdas médias de um Plintossolo na bacia hidrográgfica no estado do Mato Grosso.

Em relação Latossolos, aos provavelmente as baixas perdas de solo podem está relacionada a inadequação do modelo nomográfico para essa classe de solo, assim como relatado por Lima et al. (1990), o qual discutem que essas estimativas que tomam como base índices de erodibilidade alcançados por meio de resultados de análise granulométrica, obtidos com dispersante químico geralmente superestimam a (NaOH), resistência dos Latossolos à erosão.

As estimativas de perdas de solo das diferentes classes avaliadas seguiram a seguinte tendência (Figura 2): R > CX > GX > PA > TPI > E > LA > FX (modelo I); R > CX > GX > PA > LA > TPI/E >FX (modelo II); PA > R > CX > GX >TPI > E > LA > FX (modelo III). Tais estimativas de perdas de solo corroboram com outras observações realizadas na região do estado do Amazonas, a saber: a) Arruda (2005) encontrou valores de perdas de solo entre de 0,15 a 5.762,29 t (ha ano)⁻¹ na PPU, município de Coari. são Alguns valores elevados decorrência do predomínio da partícula silte, seguida da fração areia fina, em decorrência da camada que se encontra em superfície ser um dos horizontes subsuperficiais do solo original, que alcançou tal posição devido a escavação para extração de material de solo para construção e reformas de estradas e obras civis:

b) Silva *et al.* (1994) encontrou as menores perdas de solo para a classe dos Latossolos. Entretanto, o Plintossolo apresentou as maiores perdas, seguido do Neossolo Quartzarênico e Argissolo, divergindo das perdas estimadas no presente estudo.

Determinação da erodibilidade e perdas de solo em parcela coletora padrão (método direto) Os valores de K obtidos por meio da parcela padrão variaram de 0,10 t h (MJ mm)⁻¹ (outubro) a 8,41 t h (MJ mm)⁻¹ (setembro) (Figura 2). Esses valores estão acima daqueles encontrados por meio dos métodos indiretos testados, indicando subestimação do fator K por esses modelos. Tal fato corrobora com as observações realizadas por Angulo *et al.* (1983), Lima *et al.* (1990) e Silva *et al.* (1994a), no qual creditam os baixos valores de K encontrados pelos métodos indiretos às diferenças granulométricas existentes entre os solos estudados e os utilizados para a geração do modelo.

Os fatores K mensais encontrados no presente estudo são superiores ao valor médio anual (0,03 Mg h (MJ mm)⁻¹) observado em parcerlas instaladas em campo por Silva et al. (2009) para um Cambissolo Háplico Tb Distrófico típico e ao valor de 0,01 Mg h (MJ mm)⁻¹ encontrado por Bertol et al. (2002) para um Cambissolo Húmico de Lages (SC). Esses elevados valores podem ser explicados devido ao fato dos solos estudados apresentarem elevada presenca de silte em consornância com baixa permeabilidade (Tabela 1), tendo em vista que a camada exposta em superfície corresponde horizontes aos subsuperficiais do solo. Ainda, tal camada apresenta mineralogia predominantemente caulínitica (dados não apresentados) e baixos teores de C orgânico que lhe confere uma estrutura em blocos e/ou macica e consequente baixa infiltração de água no solo.

As perdas de solo mensai variaram de 0,04 t ha⁻¹ (novembro) a 1,46 t ha⁻¹ (setembro) (Figura 2). Schick *et al.* (2000) encontrou valor médio anual de perdas de solo de 111,8 Mg ha⁻¹ para um Cambissolo Húmico de Lages – SC, enquanto Silva *et al.* (2009) encontrou a média anual de 175,0 Mg ha⁻¹ para um Cambissolo Háplico Tb Distrófico.

Arruda (2005) encontrou valores de perdas de solo entre 0,15 a 5.762,29 t (ha ano)⁻¹ em difrentes locais na PPU.

Entretanto, por adotar valores estimados de K, C e P, esse autor verificou que a maioria das áreas avaliadas apresentaram valores superestimados de perdas de solo utilizando a EUPS em comparação ao método de perda anual acumulativa e ao método do somatório da perda de solo anual, ou seja, a estimativa da perda de solo pela EUPS (com estimativa indireta do valor K, C e P) não é compatível com as estimativas de campo.

Os meses com maior perda de solo, setembro e dezembro respectivamente, apresentaram os maiores valores de K 2) e menores valores de (Figura erosividade da chuva em um período de 30 minutos consecutivos - EI30 (vide al..2006). De Macedo et forma semelhante. Silva et al.(2009)observaram que foi mais comum as chuvas de baixa erosividade produzirem maiores perdas de solo do que as altas produzirem baixas perdas, indicando que, possivelmente, a umidade antecedente do solo estava alta em alguma época do ano, a chuva não erosiva. favorecendo notadamente no Cambissolo, devido a sua pequena profundidade, causando rápida saturação, favorecendo maior escoamento superficial e maior arraste de partículas.

conclusões – O modelo I estimou os menores valores de erodibilidade do solo, enquanto o modelo II estimou maiores valores em relação ao modelo I. Os Neossolos (425,98 e 436,86 t (ha ano)¹) e os Cambissolos de Urucu (251,30 e 405,19 t (ha ano)⁻¹) obtiveram as maiores estimativas de perdas de solo, enquanto as menores perdas foram verificadas nos FX. LA. E e TPI.

Os valores de K (método direto) variaram de 0,10 t h (MJ mm)⁻¹ (outubro) a 8,41 t h (MJ mm)⁻¹ (setembro), sendo esses valores muito acima dos estimados pelos métodos indiretos.

As perdas de solo (método direto) variaram de 0,04 t ha⁻¹ (novembro) a 1,46 t ha⁻¹ (setembro).

Há necessidade de utilização de métodos indiretos que comportem maior número de parâmetros a fim de se obter índices de erodibilidade confiáveis para os solos da região.

REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS

Angulo, R.J.R. *Relação entre a erodibilidade e algumas propriedades de solos brasileiros. 128p.* (Dissertação de Mestrado). Universidade Federal do Paraná, Curitiba. 1983.

Arruda, W.C. Estimativa dos processos erosivos na Base de Operações Geólogo Pedro de Moura, Urucu - Coari - AM. 83p. Dissertação (Mestrado em Ciências Florestais e Ambientais), Faculdade de Ciências Agrárias, Universidade Federal do Amazonas, 2005. 83p.

Bertol, I.; Schick, J.; Batistela, O.; leite, D.; Amaral, A.J. Erodibilidade de um Cambissolo Húmico alumínico léptico, determinada sob chuva natural entre 1989 e 1998 em Lages (SC). *Revista Brasileira de Ciência do Solo*, v. 26:656-471, 2002.

Bertoni, J.; Lombardi Neto, F. *Conservação do solo*. 4.ed. São Paulo: Ícone, 1999.

Day, P.R. Particle fractionation and particle-size analysis. In: Black, C. A. *Methods of soil analysis*. Madison, American Society of Agronomy, v. 1, p. 545-566. 1965.

Denardin, J.E. *Erodibilidade do solo estimada por meio de parâmetros físicos e químicos*. 106p. (Tese de D. S). Piracicaba: ESALq. 1990.

Embrapa. Ministério da Agricultura. Serviço Nacional de Levantamento e Conservação de Solo. *Manual de métodos de análise de solo*. Rio de Janeiro: Embrapa, 1997.

Foster, G.R.; Moldenhauer, W.C.; Wischmeier, W.C. Transferability os US technology for prediction and control of erosion in the tropics. In: Symposium on Soil Erosion and Conservation in the Tropics, 1. Fort Collins, 1979.

Soil erosion and conservation in the tropics. *Resumos* ... Madison ASA, 1985. p. 135–149.

Freire, O.; Pessoti, J.E.S. Erodibilidade dos solos de Piracicaba. *Revista Agropecuária Piracicaba*. v. 51, n.314, p.195-202. 1976.

Lima, J.M.; Curi, N.; Resende, M.; Santana, D.P. Dispersão do material de solo em água para avaliação indireta da erodibilidade em Latossolos. *Revista Brasileira de Ciência do Solo*, Campinas, v.14, n.1, p.85-90. 1990.

Lima, P.M.P. Índices de erodibilidade diretos e indiretos para dois Latossolos no município de Lavras – MG. *Ciência e Prática*. Lavras, v. 15, n. 2, p. 186-193, 1991.

Lombardi Neto, F.; Bertoni, J. Erodibilidade de solos paulistas. Campinas: Instituto Agronômico, 1975. (*Boletim Técnico*, 27).

Macedo, R.S.; Teixeira, W.G. Avaliação da intensidade das chuvas na bacia do rio Urucu — municipio de Coari - AM. In: XVI Reunião Brasileira de Manejo e Conservação da Água e do Carbono, Aracaju, 2006. *Resumos*. SBCS, 2006.

Marques, J.J.G.S.M. Estimativas e comparações dos fatores erosividade das

chuvas e erodibilidades de solos com horizonte B textural no Brasil. 119p. Dissertação (Mestrado em Solos e Nutrição de Plantas), Universidade Federal de Lavras - MG. 1996. Martins, S.G.; Silva, M..L..N.; CurI, N.; Ferreira, M.M.; Fonseca, S.; Marques, J.J.G.S.M. Perdas de solo e água em sistemas florestais na região de Aracruz (ES). *Revista Brasileira de Ciência do Solo*, Viçosa, 27(3): 395-403. 2003.

Oliveira Jr., R.C. de; Medina, B.F. A erosividade das chuvas em Manaus (AM). *Revista Brasileira de Ciência do Solo*. Campinas, v.14, p. 235-239. 1990.

Resende, M. Aplicações de conhecimnetos pedológicos à conservação de solos. *Informe Agropecuário*, v. 11, n. 128, p. 27-37. 1985.

Rolof, G; Denardin, J.E. Estimativa simplificada da erodibilidade do solo. In: Reunião Brasileira de Manejo e Conservação do Solo e da Água, 10, Florianópolis, 1994.

SBCS, 1994. *Resumos* Florianópolis: p. 150-151.

Romkens, M.J.J. The soil erodibility factor: a pespective. In: Harlin, J.M.; Berardi, G.M. (eds.). *Agricultural soil loss: processes, policies and prospects*. Boulder: Westview. p. 125-149. 1987.

Santos, A.C. *et al.* Relação ente o relevo e as classes texturais do solo na microbacia hidrográfica de Vaca Brava, PB. *Revista Brasileria de Cartorafia*, n. 54, 2002.

Santos, V.S.; Oliveira, O.J.; Moreira, M.A.A.; Lorandi, R. Análise espacialização das perdas médias de solo por erosão hídrica laminar na bacia hidrográfica fo Tenente Amaral Jaciara, Mato Grosso, Brasil. Simpósio de Geotecnologia no Pantanal, 1, Campo Grande, 2006. Resumos. Campo Grande: Embrapa Informática Agropecuária/INPE, 2006. p. 247-256.

Schick, J.; Bertol, I.; Babinot Núnior, A.A.; Batistela, O. Erosão hídrica em Cambissolo Húmico alumínico submetido a diferentes sistemas de preparo e cultivo do solo: II. Perdas de nutrientes e carbono orgânico. *Revista Brasileira de Ciência do Solo*, 24:437-447, 2000.

Silva, A.M.; Silva, M.L.N.S.; Curi, N.; Avanzi, J.C.; Ferreira, M.M. Erosividade da chuva e erodibilidade de Cambissolo e Latossolo na região de Lavras, Sul de Minas Gerais. *Revista Brasileira de Ciência do Solo*, v. 33:1811-1820, 2009.

Silva, M.L.N.; Lima, H.N.; Curi, N. Índices de erodibilidade de solos da região de Manaus – AM. Determinação indireta, comparação e predição de perdas. *Revista da Universidade do Amazonas*. Série Ciências Agrárias, v.3, n.2, 1994a.

Silva, M.L.N; CURI, N.; Oliveira, M.S.; Ferreira, M.M.; Lombardi neto, F. Comparação de métodos diretos e

indiretos para a determinação da erodibilidade em Latossolo sobre Cerrado. *Pesquisa Agropecuária Brasileira*. Brasília, V. 29, n. 11, p. 1751-1761, 1994b.

Silva, M.L.N.; Curi, N.; Lima, J.M.; Ferreira, M.M. Avaliação de métodos indiretos de determinação da erodibilidade de Latossolos brasileiros. *Pesquisa Agropecuária Brasileira*, Brasília, v.35, n.6, p.1207-1220. 2000

Wischmeier, W.H.; Johnson, C.B.; Cross, B.V. A soil erodibility nomogram for farmland and construction sites. *Journal of Soil and Water Conservation*. Ankeny, v. 26, n. 5, p. 189-193. 1971.

Wischmeier, W.H.; Smith, D.D. Predicting rainfall erosion losses: A guide to conservation planning. Washington, DC, USDA, 1978. 58p. (Agriculture Handbook, 537).

Tabela 1. Classificação, símbolo e local de coleta dos solos utilizados para estimativa

indireta das perdas de solo e do fator erodibilidade (K).

Classe de solo	Símbolo	Local de coleta
Latossolo Amarelo Distrófico típico	LAd 1	Embrapa/CPAA, Manaus
Latossolo Amarelo Distrófico típico	LAd 2	Fazenda Jayoro, Presidente Figueiredo
Latossolo Amarelo Distrófico antrópico	LAd (TPI)	Lago do Limão, Iranduba
Argissolo Vermelho-Amarelo Distrófico antrópico	PVAd	Rio Preto da Eva
Argissolo Amarelo Distrófico antrópico	PAd (TPI)	Balbina, Presidente Figueiredo
Espodossolo Ferrihumilúvico Órtico arênico	ESKo	Rio Preto da Eva
Espodossolo Humilúvico Órtico típico	EKo 1	Manaus
Espodossolo Humilúvico Órtico arênico	EKo 2	Manaus
Plintossolo Háplico Distrófico típico	FXd	Embrapa/CERU, Rio Preto da Eva
Neossolo Quartzarênico Órtico espódico	RQo	Manaus
Gleissolo Háplico Ta Eutrófico	GXve 1	Manaus
Gleissolo Háplico Tb Distrófico	GXbd	Urucu, Coari
Gleissolo Háplico Ta Eutrófico	GXve 2	Manacapuru
Argissolo Amarelo Distrófico latossólico	PAd 1	Manaus
Argissolo Amarelo Distrófico típico	PAd 2	Embrapa/Caldeirão, Iranduba
Argissolo Amarelo Distrófico latossólico	PAd 3	Manaus
Neossolo Flúvico Ta Eutrófico	RYve 1	Manacapuru
Neossolo Flúvico Ta Eutrófico	RYve 2	Coari
Cambissolo Háplico Distrófico típico	CXvd 1	Urucu, Coari
Cambissolo Háplico Ta Distrófico	CXvd 2	Urucu, Coari
Cambissolo Háplico Alumínico argissólico	CXa	Urucu, Coari

Tabela 2. Teor de matéria orgânica (MO), parâmetros granulométricos (dispersão em NaOH e H₂O), parâmetros utilizados (M, Ma e Mm) e códigos S (estrutura) e P (permeabilidade) utilizados para estimar a erodibilidade de diferentes classes de solo do estado do Amazonas.

	МО		An. Gran. (NaOH)		An. Gran. (H2O)		\mathbf{M}^{5}						
Solo	MO	$\mathbf{AF^1}$	AMF^2	S^3	A^4	AMF	S	A		Ma^6	Mm^7	$\mathbf{E^8}$	\mathbf{P}^9
•				g]	kg ⁻¹				$g^2 kg^{-2}$	•			
					L	ATOSSO	DLOS						
LAd 1	12	41	11	132	724	25	290	443	39468	175561	22858	2	5
LAd 2	65	19	3	280	651	55	222	151	98810	234721	83915	2	5
				T	ERRA	PRETA	DE ÍN	IDIO					
LAd (TPI)	110	85	25	314	456	36	335	254	183873	276879	125070	3	3
PVAd	31	196	11	40	63	8	23	21	48707	30178	9572	2	3
PAd (TPI)	65	197	44	166	252	52	201	130	157263	220506	60367	3	3
					ESI	PODOSS	SOLOS	5					
ESKo	50	353	62	70	66	59	48	17	123444	105095	29554	2	3
EKo 1	63	226	30	65	75	29	31	22	87736	59180	18898	2	3
EKo 2	37	265	47	83	57	59	59	12	122689	116426	29061	1	3
					PI	INTOS	SOLO						
FXd	48	527	151	80	222	121	126	91	179645	224468	48910	4	3
					N	IEOSSO	LOS						
Rqo	37	127	8	68	66	12	61	27	70683	32167	13121	3	3
RYve 1	16	316	316	265	88	156	304	49	529822	436391	154138	2	3
RYve 2	17	15	235	569	175	215	637	96	664237	769683	332884	2	3
					G	LEISSC	LOS						
GXve 1	6	29	173	587	180	152	614	96	631810	627993	362284	2	3
GXbd	21	43	208	650	94	147	671	40	777863	785131	451341	2	1
GXve 2	34	418	270	205	84	148	615	70	434892	709590	127486	2	2
						RGISSC	LOS						
PAd 1	29	143	13	19	115	26	34	44	28361	57097	3163	3	3
PAd 2	33	238	48	78	88	71	130	71	99426	186729	24517	2	2 3
PAd 3	55	158	19	38	207	20	55	42	49626	71322	7526	2	3
						MBISS							
CXvd 1	27	112	189	320	338	157	599	65	337384	706840	138349	2	3
CXvd 2	32	73	234	471	296	218	621	33	611812	811419	290431	2	1
Cxa	6	418	117	205	95	170	491	84	432990	598314	283803	2	2

 1 AF = areia fina; 2 AMF = areia muito fina; 3 S = silte; 4 A = argila; 5 M = (AMF + Silte)(1000 - Argila) - em NaOH; 6 Ma = (AMF + Silte)(1000 - Argila) - em H₂O; 7 Mm = (Silte (Silte + Areia fina)) - em NaOH; 8 E = estrutura; 9 P = permeabilidade.

Tabela 3. Estimativa da erodibilidade do solo de diferentes classes de solo do estado do Amazonas por meio de diferentes métodos indiretos.

	Métodos indiretos							
Solo	WISCHMEIER (1971)	LIMA et al. (1990)	ROLOFF; DENARDIN (1994)					
		t h (MJ mm) ⁻¹						
	LATO	SSOLOS						
LAd 1	0,01	0,02	0,03					
LAd 2	0,01	0,02	0,03					
	TERRA PRI	ETA DE ÍNDIO						
LAd	0,01	0,01	0,03					
PVAd	0,01	0,01	0,02					
PAd	0,01	0,01	0,02					
	ESPOD	OSSOLOS						
ESKo	0,01	0,01	0,02					
EKo 1	0,01	0,01	0,02					
EKo 2	0,01	0,01	0,02					
	PLINTO	OSSOLOS						
FXd	0,02	0,03	0,02					
	NEOS	SSOLOS						
RQo	0,01	0,01	0,02					
RYve 1	0,05	0,04	0,03					
RYve 2	0,07	0,08	0,03					
	GLEI	SSOLOS						
GXve 1	0,07	0,07	0,03					
GXbd	0,07	0,07	0,03					
GXve 2	0,03	0,06	0,02					
	ARGI	SSOLOS						
PAd 1	0,01	0,01	0,02					
PAd 2	0,01	0,01	0,01					
PAd 3	0,01	0,01	0,02					
	CAMB	ISSOLOS	-					
CXvd 1	0,03	0,07	0,03					
CXvd 2	0,05	0,07	0,02					
CXa	0,04	0,06	0,03					

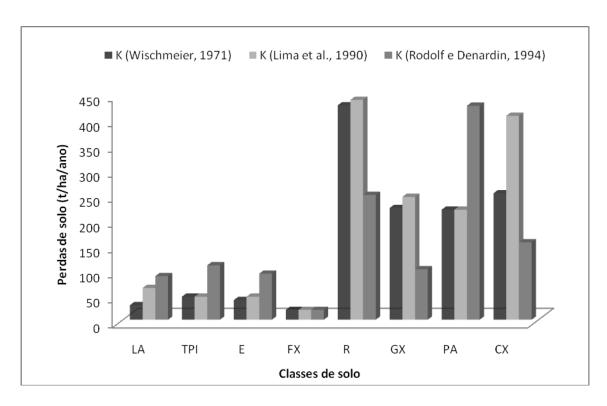


Figura 1. Estimativa da perda anual de diferentes classes de solo do estado do Amazonas com base na EUPS utilizando fator K estimado por meio de três modelos indiretos

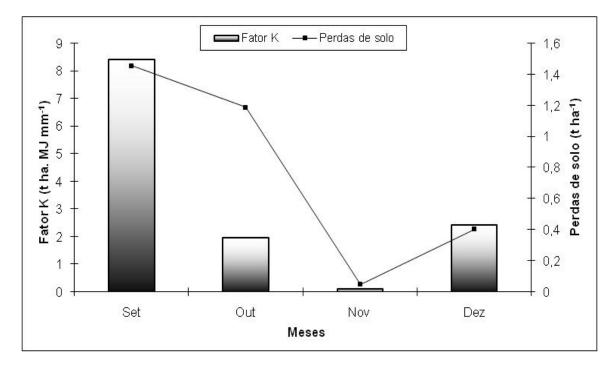


Figura 2. Determinação da erodibilidade e perdas de solo em parcela coletora padrão (método direto) em Cambissolo Háplico sem cobertura na Província Petrolífera de Urucu, Coari – AM.