



Revista Brasileira de Ciência do Solo

ISSN: 0100-0683

revista@sbc.org.br

Sociedade Brasileira de Ciência do Solo
Brasil

Gontijo, Ivoney; Souza Dias Junior, Moacir de; Silva de Oliveira, Marcelo; Araujo Junior, Cezar
Francisco; Silva Pires, Bruno; Alves de Oliveira, Carloeme
PLANEJAMENTO AMOSTRAL DA PRESSÃO DE PRECONSOLIDAÇÃO DE UM LATOSSOLO
VERMELHO DISTROFÉRICO
Revista Brasileira de Ciência do Solo, vol. 31, núm. 6, 2007, pp. 1245-1254
Sociedade Brasileira de Ciência do Solo
Viçosa, Brasil

Disponível em: <http://www.redalyc.org/articulo.oa?id=180214061003>

- 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

PLANEJAMENTO AMOSTRAL DA PRESSÃO DE PRECONSOLIDAÇÃO DE UM LATOSSOLO VERMELHO DISTROFÉRRICO⁽¹⁾

Ivoney Gontijo⁽²⁾, Moacir de Souza Dias Junior⁽³⁾, Marcelo Silva de Oliveira⁽⁴⁾, Cezar Francisco Araujo Junior⁽⁵⁾, Bruno Silva Pires⁽⁵⁾ & Carloeme Alves de Oliveira⁽⁶⁾

RESUMO

Atualmente, a pressão de preconsolidação (σ_p) tem sido utilizada como uma ferramenta no estudo do processo de compactação do solo. O objetivo deste trabalho foi determinar a configuração e o número adequado de amostras para determinação da σ_p em um Latossolo Vermelho distroférico, bem como caracterizar sua variabilidade e distribuição espacial, utilizando métodos da Estatística Clássica e da Geoestatística. O estudo foi realizado em uma área experimental, no município de Lavras-MG, sob plantio convencional nos últimos 30 anos, no qual são realizados anualmente uma aração e duas gradagens. A área experimental possui dimensões de 32 x 160 m (5.120 m²), com 68 pontos distanciados a 10 m no eixo X e a 8 m no eixo Y, mais seis transectos, sendo quatro com pontos distanciados de 2 m e dois com pontos distanciados de 1 m, visando detectar variações a pequenas distâncias. Foram coletadas 98 amostras indeformadas na profundidade de 0-3 cm, as quais foram submetidas ao ensaio de compressão uniaxial, para obtenção das σ_p . Por meio dos parâmetros da Estatística Clássica, estabeleceu-se o número adequado de amostras para determinar a σ_p , que foi igual a 10 pontos. A maior variabilidade foi obtida para a σ_p (CV 14,8 %), e a menor, para a umidade do solo (CV 12,0 %). Ambas as variáveis apresentaram distribuição normal, com modelo esférico ajustado, e moderada estrutura de dependência espacial, com alcance de 19,5 e 90,0 m, respectivamente. Em futuras

⁽¹⁾ Trabalho apresentado na XVI Reunião Brasileira de Manejo e Conservação do Solo e Água, em Aracaju (SE), de julho de 2006. Recebido para publicação em fevereiro de 2007 e aprovado em julho de 2007.

⁽²⁾ Doutorando em Solos e Nutrição de Plantas do Departamento de Ciência do Solo, Universidade Federal de Lavras, Caixa Postal 37, CEP 37200-000, Lavras (MG). Bolsista CNPq. E-mail: ivoneygontijo@yahoo.com.br.

⁽³⁾ Professor adjunto do Departamento de Ciência do Solo, UFLA. Bolsista CNPq. E-mail: msouzadj@ufla.br

⁽⁴⁾ Professor associado do Departamento de Ciências Exatas, UFLA. E-mail: marcelo.oliveira@ufla.br

amostragens para determinação da σ_p , em condições similares às da área estudada, sugere-se dispor os pontos de coleta com intervalo igual ao alcance de dependência espacial, visando associar menor esforço de amostragem com maior representatividade da área. Apesar de a razão de dependência espacial encontrada para as variáveis estudadas ter sido moderada, seu alcance deve ser considerado no planejamento de novas amostragens. A declividade do solo influenciou indiretamente os valores de σ_p . O mapeamento da área permitiu observar zonas de maior e menor suscetibilidade à compactação, possibilitando a tomada de decisão sobre onde começar a trafegar para evitar danos à estrutura do solo.

Termos de indexação: compactação do solo, geoestatística, amostragem de solo.

SUMMARY: PLANNING THE SAMPLING FOR PRECONSOLIDATION PRESSURE OF A RED LATOSOL

Preconsolidation pressure is currently used as a tool in the study of the soil compaction process. The purpose of this work was to determine the layout and number of samples required for the determination of the preconsolidation pressure (σ_p) in a Red Latosol, as well as to characterize its variability and spatial distribution using classical statistics and geostatistics parameters. The study was carried out in an experimental farm area, in Lavras, Minas Gerais State, Brazil, conventionally tilled in the last 30 years. The experimental area was 32 x 160 m (5.120 m²) in a regular grid. Samples were collected at 68 equally spaced points (10 x 8 m). Six transects were chosen: four transects with 4 points and two transects with 8 points were sampled to detect short distance variation. Ninety-eight undisturbed samples were collected at a depth of 0–3 cm. The samples were subjected to the uniaxial compression test to establish σ_p at field conditions. Using classical statistics parameters, the appropriate number of sampling points for σ_p determination was 10. The highest variability was obtained for σ_p (CV 14.8 %) and the lowest for water content (CV 12.0 %). In both cases, the soil parameters were normally distributed, and the semivariograms were satisfactorily described by spherical models with a moderate spatial structure, and with spatial ranges of 19.5 and 90.0 m, respectively. Under similar study conditions, intervals equal to the spatial range should be used for σ_p determination in future studies in order to reduce the sampling effort and increase representativeness. Although the ratio of the spatial dependence of the studied variables was intermediate, the spatial range must be taken into consideration when planning sampling. Field slope influenced the σ_p values directly. The constructed preconsolidation distribution map identified regions with high and low compaction susceptibility. These results will be useful to decide where machine traffic on the soil should begin as to avoid additional problems in the soil structure.

Index terms: soil compaction, geostatistics, soil sampling.

INTRODUÇÃO

Atualmente, um dos problemas que mais limitam a produção agrícola e a qualidade do ambiente em áreas intensamente mecanizadas é a compactação do solo. Assim, é necessário o conhecimento dos efeitos da compactação do solo para identificar estratégias de prevenção, com a finalidade de estabelecer metodologias para correta quantificação dos impactos causados em áreas agrícolas. A pressão de preconsolidação (σ_p) é definida como a maior pressão que o solo já suportou no passado (Dias Junior & Dias

(ou índice de vazios) com o logaritmo da pressão aplicada. A aplicação no solo de pressões maiores que a pressão de preconsolidação causa deformações elásticas, portanto recuperáveis; já a aplicação de pressões maiores causa deformações plásticas, portanto não recuperáveis (Holtz & Kovacs, 1981). A propriedade tem sido utilizada por diversos autores como indicador de sustentabilidade da estrutura do solo em uma dada umidade e, ou, potencial de compactação (Kondo & Dias Junior, 1999; Imhoff et al., 2000; et al., 2003; Oliveira et al., 2003; Dias Junior et al., 2005). No entanto, são escassas as informações

que se leve em consideração sua estrutura de dependência espacial. A estimativa do número adequado de amostras dos diversos atributos do solo, utilizando a Geoestatística como ferramenta de decisão, já foi abordada em alguns estudos (McBratney & Webster, 1983; Oliveira, 1991; Souza Filho & Oliveira, 1996; Souza et al., 1997; Gonçalves et al., 1999), visando minimizar os custos envolvidos, otimizando o processo de amostragem sem, no entanto, comprometer a sua confiabilidade.

Quando não se conhece o grau de autocorrelação espacial entre os pontos amostrais de determinada propriedade do solo, como no caso da estatística clássica, freqüentemente coleta-se uma quantidade excessiva de amostras para obter a precisão desejada. Assim, o conhecimento da dependência espacial das propriedades do solo é importante para nortear o processo de amostragem, promovendo redução nos custos de coleta.

Normalmente, pontos de amostragem localizados a pequenas distâncias são mais semelhantes entre si que pontos mais distantes (McBratney & Webster, 1983). Na amostragem ao acaso, alguns pontos de amostragem podem ser tomados muito próximos uns dos outros, duplicando a informação e onerando o processo de amostragem. Assim, informações a respeito da continuidade da distribuição espacial entre as amostras, representada pelo alcance, permitirão a construção de conjuntos de dados independentes, possibilitando o uso da Estatística Clássica sem restrições. Além do mais, permite determinar onde se realizarão novas amostragens, se necessário; e a definição de novos esquemas de amostragem no campo, evitando uma situação de dependência espacial (Miller et al., 1988). Na literatura foram encontrados valores de alcance de 69 m para umidade do solo e de 22 m para densidade do solo em um Latossolo Vermelho eutroférico (Souza et al., 2004). Libardi et al. (1986), entretanto, encontraram alcance de 16 m para umidade do solo em uma Terra Roxa Estruturada.

O objetivo deste trabalho foi determinar a configuração e o número adequado de amostras para determinação da σ_p em um Latossolo Vermelho distroférico, bem como caracterizar sua variabilidade e distribuição espacial, utilizando métodos da Estatística Clássica e da Geoestatística.

MATERIAL E MÉTODOS

O experimento foi instalado na região Minas, no município de Lavras-MG; a área se a 21 ° 14 ' S e 45 ° 00 ' W, a uma altitude de 600 m. O clima da região, segundo a classificação de Köppen, é do tipo tropical úmido (Cwb), com duas estações definidas, inverno seco e verão chuvoso, e precipitação média anual de 1.593 mm (Brasil, 1999). A área foi caracterizado como um Latossolo Vermelho distroférico típico (LVdf) (Embrapa, 1996), com textura muito argilosa (Quadro 1), apresentando relevo suave ondulado, localizado no ombro da encosta com declividade média de 8,0 %. A área se encontra sob plantio convencional nos últimos 30 anos, sendo submetida a uma aração e duas gradagens anuais. Por ocasião da instalação do experimento, a área não se ano não foi cultivada. Para evitar ocorrer alterações na estrutura do solo pela ação de pragas e daninhas, a área foi mantida livre destas pragas por capina manual alternada com aplicação de herbicida de pós-emergência (glyphosate).

Demarcou-se uma malha regular de 30 m (5.120 m²), com 68 pontos distanciados a 5 m no eixo X e a 8 m no eixo Y, mais seis transecções transversais com pontos distanciados de 2 m e 10 pontos distanciados de 1 m, conforme figura 1, para detectar variações a pequenas distâncias, totalizando 98 amostras. A amostragem foi feita no dia 10 de outubro de 2004, com o auxílio de um amostrador Uhland, utilizando anéis de alumínio de 2 cm de altura por 6,30 cm de diâmetro, para obter amostras indeformadas. Após coleta das amostras, estas foram cuidadosamente embaladas em sacos plásticos, parafinadas, para preservação da estrutura e manutenção da umidade natural, e posteriormente identificadas.

Em laboratório, cada amostra foi moldada em um anel, sendo submetidas ao teste de compressão uniaxial (Bowles, 1986), trabalhando com sua umidade natural. As pressões aplicadas em cada amostra, utilizando um consolidômetro de carga Boart Longyear®, obedeceram à seguinte sequência: 50, 100, 200, 400, 800 e 1.600 kPa; cada pressão foi aplicada até que 90 % da deformação máxima fosse alcançada (Holtz & Kovacs, 1981), e somente

Quadro 1. Propriedades físico-hídricas do Latossolo Vermelho distroférico típico (LVdf)

Profundidade	KSAT ⁽¹⁾	VTP ⁽²⁾	Macro ⁽³⁾	Micro ⁽³⁾	Ds ⁽⁴⁾	Dp ⁽⁵⁾	Argila	Silte
cm	cm h ⁻¹	—————	m ³ m ⁻³	—————	—————	kg dm ⁻³	—————	g kg ⁻¹

aplicou-se nova pressão. Após o término do ensaio, as amostras foram levadas à estufa a 105–110 °C, até massa constante, para determinação da umidade gravimétrica, conforme Embrapa (1997).

Realizado o ensaio, a curva de compressão do solo foi obtida, plotando-se a pressão aplicada no eixo das abscissas, em escala logarítmica, *versus* a densidade do solo (Ds) correspondente no eixo das ordenadas, em escala decimal, conforme Dias Junior & Pierce (1996).

A partir das curvas de compressão foram obtidas as σ_p , determinadas de acordo com Dias Junior & Pierce (1995).

Inicialmente foi realizada a análise exploratória dos dados por meio da Estatística Descritiva, obtendo-se as seguintes medidas: média aritmética, mediana, variância amostral, desvio-padrão, coeficiente de variação, valores máximo e mínimo, amplitude e coeficientes de assimetria e de curtose.

A definição do número de pontos amostrais (n) que representa os atributos do solo foi feita com base na equação (Cline, 1944):

$$n = \left(\frac{t_{\alpha/2} \cdot CV}{er} \right)^2 \quad (1)$$

em que t_{α} : valor da tabela de distribuição de Student para o nível de probabilidade $\alpha/2$ (bilateral); CV: coeficiente de variação (%); e er : erro relativo admitido em torno da média (%).

A análise de distribuição de frequência dos dados foi realizada para verificar sua normalidade, utilizando o teste de Shapiro-Wilk a 5 %. Essa análise é importante, pois, para utilização da equação 1, exige-se que a distribuição dos resultados seja normal, além de que eles sejam espacialmente independentes.

A análise da dependência espacial foi feita pela Geoestatística, com auxílio do software GS+ (Robertson, 1998), que realiza os cálculos das semivariâncias amostrais, cuja expressão pode ser encontrada em Vieira et al. (1983):

$$\hat{\gamma}(h) = \frac{\sum_{i=1}^{n(h)} [z(x_i) - z(x_i + h)]^2}{2n(h)} \quad (2)$$

em que $n(h)$ é o número de pares amostrais $[z(x_i); z(x_i + h)]$ separados pelo vetor h , sendo $z(x_i)$ e $z(x_i + h)$

os valores numéricos observados do atributo para dois pontos x_i e $x_i + h$ separados pelo vetor h . O semivariograma é representado pelo gráfico *versus* h . Após o ajuste de um modelo matemático aos valores calculados de $\gamma(h)$, são determinados os parâmetros do modelo teórico para o semivariograma (efeito pepita, C_0 ; alcance da dependência espacial, C ; e patamar, C). Amostras separadas por distâncias menores que o alcance são espacialmente correlacionadas, ao passo que as separadas por distâncias maiores não o são.

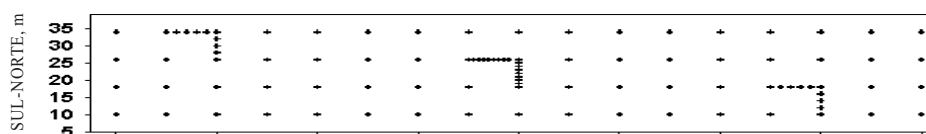
Foi calculada a razão de dependência espacial (RD), que é a proporção em percentagem do efeito pepita (C_0) em relação ao patamar ($C_0 + C$) – equação 3 – de acordo com Cambardella et al. (1994), após a seguinte proporção: (a) dependência forte, $RD < 25$ %; dependência moderada, de 25 a 75 %; e (c) dependência fraca, $RD > 75$ %.

$$RD = \left(\frac{C_0}{C_0 + C} \right) * 100$$

Na determinação da existência ou não de dependência espacial, utilizou-se o teste de semivariogramas, por meio do programa Geoestatística (Robertson, 1998). Em caso de dúvida entre a existência ou não de dependência espacial, foi utilizado um modelo para o mesmo semivariograma, aplicando-se a técnica de validação conhecida como *jack-knife*, a qual consiste em retirar, individualmente, um ponto medido da área estudada, e o semivariograma estimado pelo modelo como se ele nunca existisse.

RESULTADOS E DISCUSSÃO

Os resultados referentes à análise descritiva da dependência espacial e umidade do solo são apresentados no Quadro 1. Os valores da média e da mediana, para os atributos do solo, estão próximos, mostrando uma distribuição simétrica, o que pode ser confirmado pelos valores de assimetria próximos de zero. Os resultados referentes ao teste de Shapiro-Wilk a 5 % reforçam a aceitação da hipótese de normalidade dos dados (Quadro 2). O conhecimento da distribuição de frequência dos dados de uma variável tem importantes consequências, pois a análise da variância de significância normalmente usados na Estatística Clássica (Tukey, F, t, etc.) baseiam-se na distribuição normal.



Quadro 2. Resumo estatístico dos dados de pressão de preconsolidação (σ_p) e umidade do solo (U) obtidos a partir de 98 amostras

Parâmetro estatístico	σ_p	U
	kPa	kg kg ⁻¹
Média	341,9	0,2180
Mediana	334,7	0,2160
Variância amostral	2543,8	0,00071
Desvio-padrão	50,4	0,027
CV (%)	14,8	12,0
Mínimo	220,8	0,1615
Máximo	469,0	0,2798
Amplitude	248,2	0,1183
Assimetria	0,20	0,10
Curtose	-0,63	-0,62
P valor, teste de Shapiro Wilk	0,2427 ⁽¹⁾	0,4748 ⁽¹⁾

⁽¹⁾ Possui distribuição normal pelo teste Shapiro-Wilk a 5 %.

normal. Entretanto, esse fato não deve ser motivo de maiores preocupações quando se aborda somente a Geoestatística (Clark, 1979).

Observa-se que os valores de σ_p apresentaram elevada amplitude, 248,2 kPa (Quadro 2), com valores mínimo e máximo de 220,8 e 469,0 kPa, respectivamente. A elevada amplitude da σ_p reflete o manejo empregado na área, já que o tráfego de máquinas ocorre aleatoriamente, além da constante alteração da estrutura do solo pelas operações de cultivo convencional, como o manejo das plantas daninhas, realizado por meio de capina manual alternada com aplicação de herbicida de pós-emergência, o que promove a inversão das camadas e deposição diferencial de partículas, influenciando a σ_p . Ressalta-se que o valor mínimo está acima das pressões médias aplicadas pelo maquinário agrícola, as quais se situam entre 100 e 200 kPa (Carpenedo, 1994). Castro Neto (2001), trabalhando com trator MF 299®, concluiu que este aplicou uma pressão de 116,9 kPa ao solo. Desse modo, pressões menores que a σ_p mínima (220,8 kPa) não causariam problemas adicionais à estrutura do solo na área estudada, na presente condição de umidade. No entanto, é necessário considerar que os valores da umidade do solo são relativamente baixos e que normalmente podem ocorrer valores mais altos durante o ano, modificando o comportamento da σ_p .

A σ_p e umidade do solo apresentaram coeficientes de variação de 14,8 e 12,0 %, respectivamente – valores considerados médios, de acordo com Warrick & Nielsen (1980) – corroborando os resultados obtidos

(Melo Filho et al., 2006) de determinado a solo. Entretanto, como uma das pressupostos da utilização da equação 1 é a independência das amostras, optou-se por selecionar pontos na malha (Figura 1) que apresentassem total independência espacial, ou seja, pontos separados por distâncias maiores que o alcance. Desse modo, o novo coeficiente de variação para a σ_p foi de 16,0 %. Os pontos foram selecionados da seguinte maneira: tomou-se aleatoriamente o primeiro ponto, seguida, respeitou-se a distância do alcance, de 19,5 m para pressão de preconsolidação (σ_p), para seleção dos demais pontos, totalizando 10 pontos selecionados.

O número de amostras para obter um valor representativo da σ_p , para um nível de precisão desejado, pode ser calculado pela equação 1. Para a amostra o número necessário de amostras em função da significância de 5 %, para variações em torno da média, medida pelo erro relativo, de 5 a 30 %. O número de amostras necessário para obter variação de 5 % em torno da média, com um nível de significância de 5 %, seria de 10 pontos amostrais nas condições de estudo (Figura 2). Para variação de 5 % em torno da média, esse número seria de 42 – valor considerado elevado do ponto de vista prático. Há aumento no número de amostras à medida que se reduz a variação da média. Desse modo, o aumento da exatidão da estimativa da média está associado ao aumento da considerável do esforço, onerando o processo amostragem sem incremento proporcional na precisão.

Os coeficientes de assimetria e de curtose foram apresentados para efeito de comparação com a distribuição normal (Figura 3), sendo eles próximos de zero, o que está de acordo com os valores de referência, que foram de 14,8 e 12,0 % para σ_p e umidade do solo, respectivamente.

De acordo com o teste de Shapiro-Wilk (Quadro 2), há normalidade nos atributos estudados, como pode ser visualizado na figura 3. Segundo Srivastava (1989), mais importante para a normalidade dos dados é a ocorrência do chamado efeito proporcional, ou seja, que a

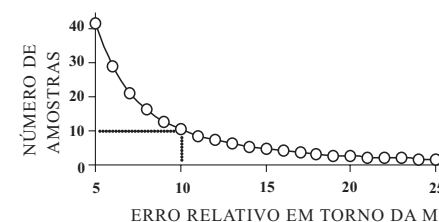


Figura 2. Número necessário de amostras em função do erro relativo em torno da média.

variabilidade dos dados sejam constantes na área de estudo, fato esse observado na figura 4, ocorrendo assim a estacionaridade isotrópica – fato essencial na aplicação da Geoestatística. Não é possível visualizar se há ou não anisotropia dos dados devido à configuração da área, que possui formato retangular com predomínio de pontos em uma direção (leste-oeste). Desse modo, assumiu-se por hipótese de trabalho a isotropia dos dados para construção do semivariograma e posterior krigagem.

O comportamento dos dados em relação às direções da malha amostral é mostrado na figura 4, na qual se nota que os dados estão distribuídos homogeneamente em toda a área, não havendo regiões com concentração de valores altos ou baixos em zonas específicas da área estudada. Essa análise indica não haver tendência nas direções da malha amostral, o que significa não existirem, também, maiores problemas ao assumir a hipótese de estacionaridade isotrópica dos dados (Queiroz et al., 1999).

Dentre os parâmetros obtidos pela Estadística Espacial está o alcance da dependência espacial, que apresenta a distância em que os pontos amostrais estão correlacionados entre si (Vieira, 2000). Como as amostras localizadas numa área de raio menor que o alcance são mais homogêneas entre si do que aquelas localizadas fora dessa área. Portanto, o conhecimento do alcance da dependência espacial permitirá a definição desse intervalo, que deve ser o mínimo, igual ao alcance, garantindo a independência entre os pontos amostrais, diminuindo os custos de amostragem, não comprometendo a representatividade.

O modelo teórico ajustado às duas variáveis estudadas foi o esférico (Quadro 3), que é amplamente utilizado por vários pesquisadores para descrever o comportamento de semivariogramas de atributos de solo e de plantas (Salviano et al., 1998).

O efeito pepita (C_0) é um parâmetro do semivariograma que indica variabilidade

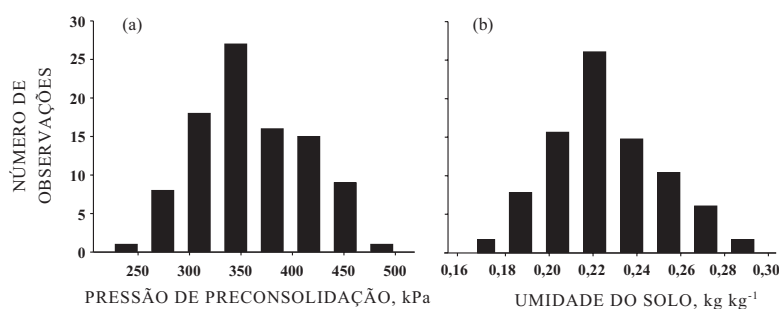
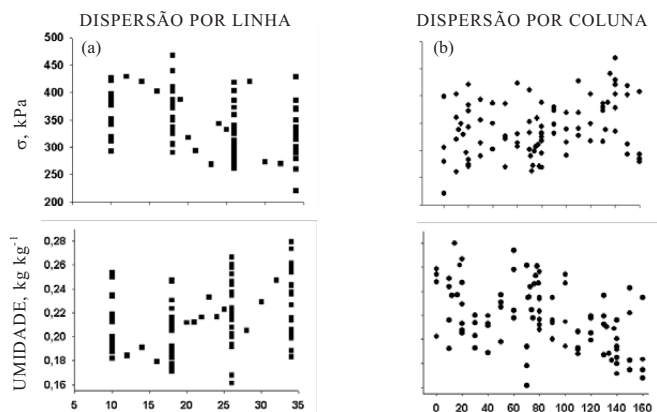


Figura 3. Distribuição de frequência para as 98 amostras de pressão de preconsolidação (a) e umidade do solo (b).



explicada, que pode ser devida a erros de medição ou variação não detectada pela escala de amostragem (Cambardella et al., 1994), além de ser influenciada pelas características extrínsecas ao solo ocasionadas pela ação antrópica. Esse parâmetro pode ser quantificado pela razão entre o efeito pepita e o patamar ($Co + C$), chamada de razão da dependência espacial (RD), proposta por Cambardella et al. (1994). Pelo quadro 3, observa-se que a RD foi praticamente a mesma para as duas variáveis estudadas, sendo considerada uma dependência moderada (entre 25 e 75 %), fato explicado pelas variações extrínsecas causadas pelo preparo do solo (Cambardella et al., 1994), que influenciam sobremaneira ambas as variáveis, principalmente a σ_p , por meio do tipo, da intensidade e da frequência da carga aplicada ao solo (Horn, 1988; Lebert & Horn, 1991).

Os semivariogramas experimentais, com os respectivos modelos ajustados, são apresentados na figura 5. Os alcances de 19,5 e 90,0 m para σ_p e umidade do solo, respectivamente, indicam a amplitude de correlação espacial entre as observações de cada variável, representando o raio de um círculo no qual as amostras têm correlação entre si. Portanto, não se recomenda amostrar mais de um ponto dentro desse intervalo, sob pena de haver duplicidade de amostragem, bem como alto ônus para o agricultor.

Se as amostras forem coletadas seguindo a presente recomendação de amostragem para a área em estudo (10 pontos distanciados de, no mínimo, 19,5 m), será possível aplicar somente a Estatística Clássica e seus parâmetros, sendo inviabilizado, portanto, o uso da Geoestatística e suas aplicações (Quadro 4). Isso se deve ao fato de que as amostras futuramente coletadas estarão dispostas a distâncias maiores que o alcance espacial, proporcionando independência total entre elas.

Com os parâmetros do modelo ajustado ao semivariograma, utilizando-se o processo de krigagem ordinária pontual com 16 vizinhos, foram estimados os valores da σ_p e umidade do solo na área estudada. A partir dos valores estimados, construíram-se os mapas de isolinhas apresentados na figura 6. A área possui declividade média de 8,0 % no sentido sul-norte (Figura 6), que influencia diretamente os valores de

umidade do solo, que por sua vez influencia os valores da σ_p , corroborando os resultados de et al. (2005). A correlação da declividade, ta umidade quanto com a σ_p , foi significativa a coeficiente de correlação de 0,32 para as variáveis. Devido a esse fato, são observados valores de umidade na região norte, principalmente mais a leste da área, os quais foram ma 0,2150 kg kg⁻¹ (Figura 6); essa região a menor capacidade de suporte de carga considerada, portanto, mais suscetível à cor do solo.

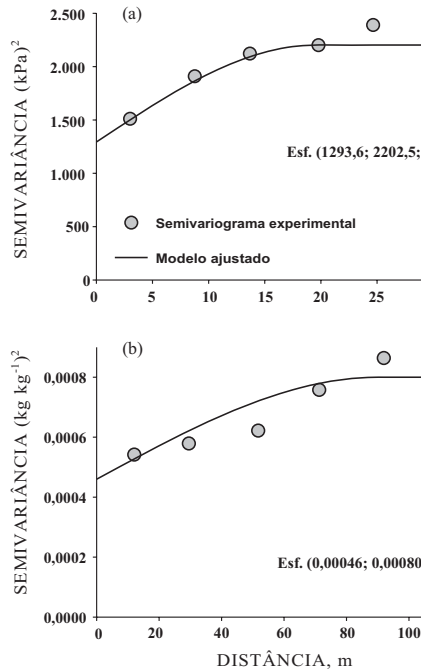


Figura 5. Semivariograma da pressão de preconsolidação (a) e umidade do solo (b). Valores em parênteses são efeito pepita (Co), efeito pepita e patamar ($Co + C$) e alcance (a), respectivamente.

Quadro 3. Estimativa dos parâmetros do modelo teórico ajustado para pressão de preconsolidação (σ_p) e umidade do solo (U)

Variável	Modelo	Co	Co + C	Alcance	R²	...
				m		
σ_p (kPa)	esférico	1293,6	2202,5	19,5	0,88	

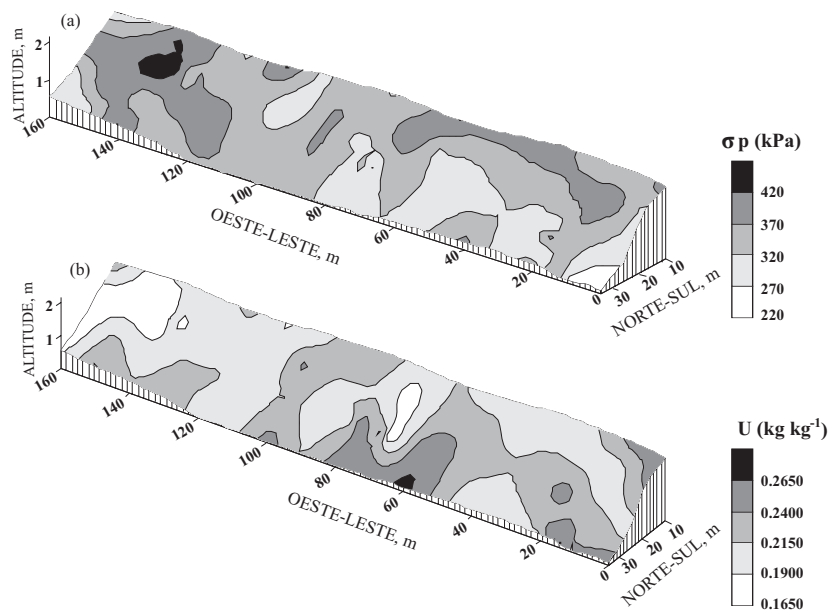


Figura 6. Mapa de isolinhas da pressão de preconsolidação (a) e umidade do solo (b), representado conjuntamente com o relevo da área.

Quadro 4. Possibilidades de uso da Estatística Clássica e Geoestatística para a amostragem recorrente (pontos independentes)

Objetivo para amostragem	Método	
	Estatística clássica	Geoestatística
Média aritmética	Sim	Não
Desvio-padrão	Sim	Não
Curtose	Sim	Não
Assimetria	Sim	Não
Coefficiente de variação	Sim	Não
Teste de normalidade	Sim	Não
Intervalo de confiança	Sim	Não
Mapeamento (Krigagem)	Não	Não
Média espacial	Não	Não

Nota-se que a oeste da área existe uma região que apresentou valores de σ_p acima de 370 kPa, a qual está situada na lateral da lavoura, próxima aos carregadores, com índices maiores de compactação, devido ao tráfego intenso de máquinas, conforme verificado por Silva et al. (2004). Por outro lado, esse

contribuiu para elevada σ_p , nessa região, e a baixa umidade ($< 0,2150 \text{ kg kg}^{-1}$), influenciando a capacidade de suporte de carga e o desenvolvimento do sistema radicular das plantas, devido à alta pressão que as raízes têm

PLANEJAMENTO AMOSTRAL DA PRESSÃO DE PRECONSOLIDAÇÃO DE UM LATOSSOLO...

O mapa de isolinhas pode, portanto, ser usado como ferramenta para auxiliar na tomada de decisão de onde e quando trafegar em uma determinada área, optando-se por trafegar inicialmente em regiões menos suscetíveis à compactação do solo, em razão dos maiores valores de σ_p , preservando em consequência a estrutura do solo.

Apesar da moderada dependência espacial encontrada para a σ_p , seu alcance deve ser considerado no planejamento de novas amostragens. Assim, em futuras amostragens para determinação da pressão de preconsolidação, em condições similares às da área estudada, sugere-se dispor os pontos de coleta (10 pontos) com intervalo, no mínimo, igual ao alcance de dependência espacial (19,5 m), associando um menor esforço de amostragem com uma maior representatividade da área.

CONCLUSÕES

1. A declividade influenciou indiretamente a pressão de preconsolidação, por meio da umidade do solo.
2. A pressão de preconsolidação e a umidade do solo apresentaram moderada estrutura de dependência espacial, com alcance de 19,5 e 90,0 m, respectivamente.
3. O mapeamento da área permitiu observar zonas de maior e menor suscetibilidade à compactação, possibilitando a tomada de decisão sobre onde começar a trafegar sem causar problemas adicionais à estrutura do solo.
4. O conhecimento da distribuição espacial da pressão de preconsolidação e da umidade do solo pode ser usado para desenvolvimento de estratégias de manejo que minimizem os riscos da compactação adicional do solo e os impactos causados pelas operações motomecanizadas.

AGRADECIMENTOS

Ao Dr. Donald Nielsen, professor da University of California, pelas críticas e sugestões para o aprimoramento deste trabalho; e ao CNPq, pela concessão de bolsa ao primeiro autor.

LITERATURA CITADA

BOWLES, J.E. Engineering properties of soils and their measurements. 3.ed. New York, McGraw-Hill, 1986. 218p.

CAMBARDELLA, C.A.; MOORMAN, T.B.; NOBARI, A.; PARKIN, T.B.; KARLEN, D.L.; TURCO, R.A.; KONOPKA, A.E. Field-scale variability of soil strength in central Iowa soils. Soil Sci. Soc. Am. J., 58: 1581-1586, 1994.

CLARK, I. Practical geostatistics. London, Applied Science Publishers, 1979. 128p.

CARPENEDO, V. Compressibilidade de solos em função do manejo. Porto Alegre, Universidade Federal do Rio Grande do Sul, 1994. 106p. (Tese de Doutorado).

CASTRO NETO, P. Desenvolvimento e avaliação de equipamentos e metodologia para determinação de parâmetros físicos do solo relacionados a dias de trabalho com máquinas agrícolas. Botucatu, UNESP, 2001. 155p. (Tese de Doutorado).

CLINE, M.G. Principles of soil sampling. Soil Sci. Soc. Am., 8: 194-196, 1944.

DIAS JUNIOR, M.S. & PIERCE, F.J. A simple procedure for estimating preconsolidation pressure from compression curves. Soil Technol., 8:139-151, 1995.

DIAS JUNIOR, M.S. & PIERCE, F.J. O processo de compactação do solo e sua modelagem. R. Bras. Ci. Solo, 20: 199-206, 1996.

DIAS JUNIOR, M.S.; LEITE, F.P.; LASMAR JÚNIOR, A.; ARAUJO JUNIOR, C.F. Traffic effects on preconsolidation pressure due to *Eucalyptus* operations. Sci. Agric., 62:248-255, 2005.

EMPRESA BRASILEIRA DE PESQUISA AGROPECUÁRIA - EMBRAPA. Centro Nacional de Pesquisa de Solos. Manual de métodos de análise de solo. Rio de Janeiro, 1997. 212p.

EMPRESA BRASILEIRA DE PESQUISA AGROPECUÁRIA - EMBRAPA. Centro Nacional de Pesquisa de Solos. Sistema brasileiro de classificação de solos. Rio de Janeiro, 1999. 412p.

FERRERO, A.; USOWICZ, B. & LIPIEC, J. Effect of traffic on spatial variability of soil strength and soil moisture content in grass covered and cultivated sloping land. Soil Till. Res., 84:127-138, 2005.

GONÇALVES, A.C.A.; FOLEGATTI, M.V. & VIEIRA, J.R. Padrões de amostragem e intensidade de compactação na caracterização do armazenamento de água no solo de uma área irrigada por pivô central. R. Bras. Ci. Solo, 23: 495-502, 1999.

HOLTZ, R.D. & KOVACS, W.D. An introduction to soil mechanics. Englewood Cliffs, Prentice-Hall, 1987.

HORN, R. Compressibility of arable land. Catenaria, 1988. Suplemento

IMHOFF, S.; SILVA, A.P.; DIAS JUNIOR, M.S. & PIERCE, F.J. C.A. Quantificação de pressões críticas para o crescimento das plantas. R. Bras. Ci. Solo, 25:11-18, 2001.

- LEBERT, M. & HORN, R. A method to predict the mechanical strength of agricultural soils. *Soil Till. Res.*, 19:274-286, 1991.
- LIBARDI, P.L.; PREVEDELLO, C.L.; PAULETTO, E.A. & MORAES, S.O. Variabilidade espacial da umidade, textura e densidade de partículas ao longo de uma transeção. *R. Bras. Ci. Solo*, 10:85-90, 1986.
- KONDO, M.K. Variabilidade espacial do comportamento compressivo do solo e mapas de trafegabilidade na cultura do cafeeiro irrigado. Lavras, Universidade Federal de Lavras, 2003. 166p. (Tese de Doutorado)
- KONDO, M.K. & DIAS JUNIOR, M.S. Compressibilidade de três Latossolos em função da umidade e uso. *R. Bras. Ci. Solo*, 23:211-218, 1999.
- McBRATNEY, A.B. & WEBSTER, R. How many observations are needed for regional estimation of soil properties? *Soil Sci.*, 135:177-183, 1983.
- MELO FILHO, J.F.; OLIVEIRA, A.S.; LOPES, L. & VELLAME, L.M. Análise exploratória e variabilidade da densidade do solo em um perfil de Latossolo Amarelo Coeso dos tabuleiros costeiros da Bahia. *Ci. Agrotec.*, 30:199-205, 2006.
- MILLER, M.P.; SINGER, M.J. & NIELSEN, D.R. Spatial variability of wheat yield and soil properties on complex hills. *Soil Sci. Soc. Am. J.*, 52:1133-1141, 1988.
- OLIVEIRA, G.C.; DIAS JUNIOR, M.S.; CURI, N. & RESCK, D.V.S. Compressibilidade de um Latossolo Vermelho argiloso de acordo com a tensão de água no solo, uso e manejo. *R. Bras. Ci. Solo*, 27:773-781, 2003.
- OLIVEIRA M.S. Planos amostrais para variáveis espaciais utilizando Geoestatística. Campinas, Universidade Estadual de Campinas, 1991. 110p. (Tese de Mestrado)
- QUEIROZ, J.E.; CRUCIANI, D.E. & LIBARDI, P.L. Variabilidade espacial da porosidade drenável de um solo de várzea, no município de Piracicaba, Estado de São Paulo. *R. Bras. Eng. Agric. Amb.*, 3:135-139, 1999.
- ROBERTSON, G.P. GS: Geostatistics for the environmental sciences (version 5.1 for windows). Plainwell, Design Software, 1998. 152p.
- RÖMKENS, M.J.M. & MILLER, R.R. Predicting rainfall frequency from one-dimensional consolidated mathematical model. *Plant Soil*, 35:237-248, 1982.
- SALVIANO, A.A.C.; VIEIRA, S.R. & SPARAGLIO, J. Variabilidade espacial de atributos de solo e de *Juncea* L. em área severamente erodida. *R. Bras. Ci. Solo*, 22:115-122, 1998.
- SILVA, R.B.; DIAS JUNIOR, M.S.; SILVA, F.A.M. & S.M.O. O tráfego de máquinas agrícolas e as propriedades físicas, hídricas e mecânicas de um Latossolo de São Paulo. *R. Bras. Ci. Solo*, 27:211-218, 2003.
- SILVA, V.R.; REICHERT, J.M. & REINERT, D.J. Variabilidade espacial da resistência do solo à penetração direta. *Ci. Rural*, 34:399-406, 2004.
- SOUZA FILHO, M.D.I. & OLIVEIRA, M.S. Planos amostrais de solos visando à estimativa da variabilidade espacial do teor de cálcio utilizando a geoestatística. *Agrotec.*, 20:387-393, 1996.
- SOUZA, L.; COGO, N.P. & VIEIRA, S.R. Variabilidade das propriedades físicas e químicas do solo em uma área citríca. *R. Bras. Ci. Solo*, 21:367-372, 1997.
- SOUZA, Z.M.; MARQUES JÚNIOR, J. & PEREIRA, J. Variabilidade espacial de atributos físicos e químicos em diferentes formas do relevo sob cultivo de cana-de-açúcar. *R. Bras. Ci. Solo*, 28:937-944, 2004.
- VIEIRA, S.R. Geoestatística em estudos de variabilidade espacial do solo. In: NOVAIS, R.F.; ALVAREZ, V. & SCHAEFER, G.R., eds. Tópicos em ciência do solo. MG, Sociedade Brasileira de Ciência do Solo, 1997. p.1-54.
- VIEIRA, S.R.; HATFIEL, J.L.; NIELSEN, D.R. & J.W. Geoestatistical theory and application to the analysis of some agronomical properties. *Hilgardia*, 51:1-10, 1979.
- WARRICK, A.W. & NIELSEN, D.R. Spatial variability of physical properties in the field. In: HILL, D. & J.W. Applications of soil physics. New York, John Wiley Press, 1980. p.319-344.