

C. A. Sansigolo\*

A extração de água pelas raízes é um dos principais componentes do balanço hídrico em solos vegetados.

Em princípio, duas aproximações alternativas são adotadas na sua modelagem físico-matemática. A primeira baseia-se nas propriedades integradas do sistema radicular explorando um volume de solo significativo e a segunda concentra-se nas propriedades de uma raiz simples. Na aproximação integrada ou macroscópica, o sistema radicular é considerado como um sumidouro de água, simplesmente adicionado à equação da continuidade:

$$\partial \theta / \partial t = -\nabla \cdot q - q_r \quad (1)$$

onde  $\theta$  é a unidade volumétrica do solo,  $t$  o tempo,  $q_r$  o termo de extração de água pelas raízes e  $q$  as densidades de fluxo de água no solo, comumente descritas, em função da condutividade hidráulica ( $K$ ) e do potencial total da água no solo ( $\psi_s$ ), pela equação de Darcy:

$$q = -K \nabla \psi_s \quad (2)$$

Combinando-se (1) e (2), tem-se a equação diferencial básica para fluxo de água no solo e extração pelas raízes.

$$\partial \theta / \partial t = \nabla \cdot (K \nabla \psi_s) - q_r \quad (3)$$

Considerando-se um fluxo unidimensional, na direção vertical, e o potencial total da água no solo em função de seus dois componentes principais, o potencial matricial ( $\xi$ ) e o gravitacional ( $z$ ) ( $\psi_s = \xi - z$ ), (3) torna-se:

$$\partial \theta / \partial t = \partial / \partial z [k(\partial \xi / \partial z) - k] - q_r \quad (4)$$

No modelo da raiz simples ou microscópico, esta é tomada como um cilindro infinitamente longo, de raio constante e com propriedades uniformes de absorção de água. Neste caso, o termo de extração  $q_r$  não aparece, e a eq.(3), em coordenadas cilíndricas, supondo geometria radial na direção horizontal, torna-se:

$$\partial \theta / \partial t = 1/v \partial / \partial v (vk \partial \psi_s / \partial v) \quad (5)$$

onde  $v$  é a coordenada radial.

Em condições de equilíbrio dinâmico, com a água fluindo de uma distância  $v_2$  para as raízes de raio  $v_1$  e supondo-se  $k$  constante, tem-se como solução analítica para (5):

$$q_r' = - [2\pi k (\psi_r - \psi_s)] / \ln (v_2/v_1) \quad (6)$$

onde  $q_r'$  é a taxa de extração de água por unidade de comprimento de raiz e  $\psi$  o potencial da água na superfície das raízes. O modelo da raiz simples (eq. 6) pode ser estendido para um sistema radicular completo, desde que uniforme, através de:

$$q_1 = q_r' Z_r \ell_r \quad (7)$$

onde  $Z_r$  é a profundidade do sistema radicular  $\ell_r$  o comprimento de raiz por unidade de volume do solo.

A extração de água pelas raízes pode, também, ser expressa analogicamente à Lei de Ohm. Considerando-se um fluxo unidimensional em equilíbrio dinâmico, tem-se:

$$q_r = - (\psi_r - \psi_s) / r_s = - (\psi_p - \psi_r) / r_r = - (\psi_p - \psi_s) / (r_r + r_s) \quad (8)$$

\*Departamento de Meteorologia, IAG-USP, São Paulo.

onde  $\psi_D$  é o potencial da água na planta,  $r_r$  a resistência das raízes, que pode ser subdividida numa resistência à absorção e outra à condução e  $r_s$  a resistência do solo, que pode ser obtida através da combinação das eq. (6) e (7):

$$q_r = - (\psi_r - \psi_s) / (b/k) \quad (9)$$

onde  $b$  é um parâmetro relacionado ao comprimento e à geometria do sistema radicular:

$$b = \ln(v_2/v_1) / 2 \pi l_r z_r \quad (10)$$

Verifica-se através da combinação do segundo termo da eq. (8) com a eq. (10)

que  $b/k = r_s$

O modelo de simulação implementado é desenvolvido a partir da eq. (4), onde o termo de extração é dado, para cada camada à profundidade  $z$ , pelo último termo da equação (8):

$$\partial\theta/\partial t = \partial/\partial z [k(\partial\xi/\partial z) - k] + [\psi_p - \psi_s(z)] / [r_r(z) + r_s(z)] \quad (11)$$

O volume de água extraído pelas raízes de uma camada de solo compreendida entre dois planos horizontais às profundidades  $z_1$  e  $z_2$  é dado por:

$$\int_{z_1}^{z_2} \int_{t_1}^{t_2} q_r(z) dz dt = \int_{t_1}^{t_2} (q_{z_1} + q_{z_2}) dt - \int_{z_1}^{z_2} \int_{t_1}^{t_2} (\partial\theta/\partial t) dz dt \quad (12)$$

onde  $q_z$  são os fluxos verticais nos limites da camada.

A partir das taxas médias de extração pelas raízes às diferentes profundidades  $\bar{q}_r(z)$ , pode-se fazer uma análise quantitativa da magnitude e variação das resistências do solo e das raízes, além do potencial total da água na planta. Com esse objetivo, aplica-se a função de extração ( $q_r = - (\psi_p - \psi_s) / (r_r + r_s)$ ) às várias profundidades  $z$  e desse modo, para cada período, uma série de equações podem ser formuladas com os valores conhecidos de  $\bar{q}_r(z)$ ,  $\psi_p(z)$  e  $1/k(z)$ , para se determinar as 3 outras variáveis desconhecidas  $\psi_p$ ,  $\bar{b}(z)$  e  $r_r(z)$ .

Supondo-se uma variação exponencial de  $\bar{b}(z)$  e  $r_r(z)$  em profundidade, devido à um decréscimo exponencial em massa do sistema radicular,  $\underline{w}(z) = w(0) \exp(-\alpha z)$ , obtém-se:

$$b(z) = b(0) \exp(\alpha z) \quad (13)$$

$$r_r(z) = r_r(0) \exp(\alpha z) \quad (14)$$

Após substituição de (13) e (14) na função de extração e rearranjo, tem-se:

$$- [\psi_s(z) / \bar{q}_r(z)] \exp(-\alpha z) = \psi_p / \bar{q}_r(z) \exp(-\alpha z) - b(0) / k(z) - r_r(0) \quad (15)$$

Aplicando-se a equação (15), do tipo  $y = a_2 x_2 + a_1 x_1 + a_0$  a 3 ou mais níveis às profundidades  $z$ , tem-se a solução para as variáveis  $\psi_p$ ,  $b(0)$  e  $r_r(0)$ .

Este modelo foi testado em condições de campo e os resultados obtidos são apresentados na segunda parte do trabalho.