Metodologia de solução

No presente capítulo é demonstrada a metodologia utilizada na solução numérica das equações de fluxo de umidade e calor em meios porosos nãosaturados. Inicialmente é feita uma breve introdução ao método de solução numérica utilizado pelo programa, o Método dos Elementos Finitos (MEF) e como foi sua aplicação no programa. São demonstrados também os pontos essenciais do programa de análise de fluxo acoplado de umidade e calor bidimensional utilizado, UNSATCHEM-2D (*Simunek e Suarez*, 1993), com destaque para como são realizadas as iterações numéricas do fluxo de umidade e calor e as aplicações das condições de contorno de umidade e temperatura. Ainda neste capítulo, são explanadas as equações governantes do modelo adotado, seguido das implementações realizadas e quais eventuais modificações foram realizadas no código do programa.

3.1 Método dos elementos finitos

O método dos elementos finitos é uma ferramenta de análise numérica, onde é possível estabelecer e resolver as equações governantes de problemas matemáticos que envolvem sistemas complexos de uma maneira bastante eficaz. O método é baseado na discretização de um domínio em elementos e nós, e na construção de funções de interpolação (ou funções base) que interpolam uma solução ou uma aproximação no interior do domínio. A Figura 2 mostra um objeto contínuo de contorno irregular discretizado em uma típica malha de elementos finitos formada por elementos triangulares especificados por seus nós.



Figura 2 - (a) objeto contínuo, (b) malha típica de elementos finitos com elementos triangulares.

3.1.1 Método dos Resíduos Ponderados

Trata-se de um método variacional que permite obter soluções aproximadas da solução de um certo problema de valor de contorno. Para se aplicar o método dos resíduos ponderados necessita-se primeiramente saber a equação diferencial que rege o problema físico em questão.

Seja a equação diferencial abaixo, que governa um determinado problema físico, com condições especificadas no contorno (problema de valor no contorno):

$$Du - f = 0$$
 no domínio Ω
 $Bu - g = 0$ no contorno Γ (3.1)

onde u é a variável dependente, x é a variável independente, f e g são funções de x, constantes ou zero, dependendo do problema e, D e B são operadores diferenciais.

Considerando o caso unidimensional, em geral desconhece-se a solução u(x) do problema em questão, e procura-se uma solução aproximada $\tilde{u}(x)$. Tipicamente $\tilde{u}(x)$ é um polinômio que satisfaz as condições de contorno essenciais, e contém coeficientes $a_1, a_2, a_3, ..., a_n$. Assim, para se obter a solução aproximada $\tilde{u}(x)$ deve-se determinar os coeficientes a_i tal que u(x) e $\tilde{u}(x)$ sejam suficientemente próximas, segundo um determinado critério estabelecido. Ou seja, $\tilde{u} = a_0 + a_1 x + a_2 x^2 + ...$, sendo os coeficientes a_i determinados segundo critérios que serão vistos.

Substituindo \tilde{u} no lugar de u nas equações diferenciais (3.1), tem-se dois tipos de erros, ou resíduos

$$R_{D} = R_{D}(a_{i}, x) = D\tilde{u} - f \qquad \text{(resíduo no domínio)}$$
$$R_{C} = R_{C}(a_{i}, x) = B\tilde{u} - g \qquad \text{(resíduo no contorno)} \qquad (3.2)$$

Os resíduos podem se anular para alguns valores de x, mas só serão nulos para todos os valores de x se a solução aproximada \tilde{u} for a solução exata, isto é, se $\tilde{u}(x) \equiv u(x)$. Presume-se que \tilde{u} é uma boa aproximação de u e os resíduos sejam pequenos. Resíduos pequenos podem ser alcançados de várias maneiras, cada uma delas resultando num sistema de equações algébricas de ordem n a ser resolvido, onde as incógnitas são os coeficientes a_i .

3.1.2 Método de Galerkin

O método de Galerkin é um caso particular do método dos resíduos ponderados. Neste método selecionam-se funções peso $W_i = W_i(x)$ e impõe-se que a média ponderada do resíduo R_D com relação às funções peso é igual a zero. Em termos matemáticos, R_D é feito ortogonal às funções peso (o produto interno entre W_i e R_D é nulo – ver Figura 3):

$$R_{i} = \int_{\Omega} W_{i}(x) R_{D}(a_{i}, x) d\Omega = 0 \qquad \text{para } i = 1, 2, 3, ..., n \qquad (3.3)$$



Figura 3 - O resíduo R_D é ortogonal ao espaço gerado pelas funções peso W_i (*Luersen*, 2000).

No método de Bubnov-Galerkin, ou comumente chamado simplesmente de Galerkin, as funções peso são os coeficientes das coordenadas generalizadas a_i . Assim,

$$W_i = \frac{\partial \tilde{u}}{\partial a_i} \tag{3.4}$$

ou seja, a base de funções para aproximar \tilde{u} e para aproximar W_i são as mesmas.

No método chamado de Petrov-Galerkin outras formas de W_i são utilizadas, ou seja, o conjunto de funções peso é diferente do conjunto de funções utilizadas para a aproximação.

No método de Galerkin, o resíduo no contorno R_D é usado em combinação com integração por partes, para a imposição das condições de contorno naturais. Se existir um princípio variacional associado à equação diferencial, Galerkin e Rayleigh-Ritz darão soluções idênticas quando utiliza-se a mesma função aproximada \tilde{u} .

Para um melhor entendimento do método de Galerkin será demonstrado o desenvolvimento da equação de fluxo em meios não-saturados que o programa UNSATCHEM-2D (*Simunek e Suarez*, 1993) adota em seu código. A equação diferencial parcial que descreve o fenômeno é a eq. (3.5):

$$\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} - \frac{\partial}{\partial x_i} \left[K \left(K_{ij}^A \frac{\partial \boldsymbol{y}}{\partial x_j} + K_{iz}^A \right) \right] + S = 0$$
(3.5)

onde q é o teor de umidade volumétrico, y é a carga de pressão, x_i (i = 1, 2) são as coordenadas espaciais, t é o tempo, K_{ij}^A são componentes do vetor de anisotropia K^A , e K é a condutividade hidráulica não-saturada. A variável dependente, função carga de pressão y(x, z, t), é aproximada pela função $\hat{y}(x, z, t)$:

$$\hat{\mathbf{y}}(\Omega) = \sum_{n=1}^{N} \mathbf{y}_{n} w_{n}(\Omega)$$
(3.6)

onde N é o número de nós e w_n são funções de ponderação que podem ser substituídas por funções de interpolação f_n , como visto a seguir:

$$\hat{\mathbf{y}}(x,z,t) = \sum_{n=1}^{N} \mathbf{y}_n(t) \mathbf{f}_n(x,z)$$
(3.7)

Fazendo a substituição da variável y por uma função de aproximação \hat{y} , obtémse a solução aproximada:

$$\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} - \frac{\partial}{\partial x_i} \left[K \left(K_{ij}^A \frac{\partial \hat{\boldsymbol{y}}}{\partial x_j} + K_{iz}^A \right) \right] + S = R_D \neq 0$$
(3.8)

De acordo com o postulado de Galerkin, o resíduo é minimizado de acordo com a eq. (3.3):

$$\int_{\Omega} \left\{ \frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} - \frac{\partial}{\partial x_i} \left[K \left(K_{ij}^A \frac{\partial \hat{\boldsymbol{y}}}{\partial x_j} + K_{iz}^A \right) \right] + S \right\} \boldsymbol{f}_n d\Omega = 0$$
(3.9)

Aplicando o teorema de Green a eq. (3.9), a fim de reduzir os termos de derivada de segunda ordem para termos de primeira ordem, temos:

$$\int_{\Omega} \left(\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} \boldsymbol{f}_{n} + K K_{ij}^{A} \frac{\partial \hat{\boldsymbol{y}}}{\partial x_{j}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \right) d\Omega - \int_{\Gamma} K \left(K_{ij}^{A} \frac{\partial \hat{\boldsymbol{y}}}{\partial x_{j}} + K_{iz}^{A} \right) h_{i} \boldsymbol{f}_{n} d\Gamma - \int_{\Omega} \left(-K K_{iz}^{A} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} - S \boldsymbol{f}_{n} \right) d\Omega = 0$$
(3.10)

Reduzindo-se a integral ao nível dos elementos e substituindo a solução trivial pela aproximada, obtemos a seguinte equação:

$$\sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} \boldsymbol{f}_{n} d\Omega + \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} KK_{ij}^{A} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{j}} \boldsymbol{\mathcal{Y}}_{n} d\Omega$$

$$= \sum_{e} \int_{\Gamma_{e}} K\left(K_{ij}^{A} \frac{\partial \hat{\boldsymbol{\mathcal{Y}}}}{\partial x_{j}} + K_{iz}^{A}\right) n_{i} \boldsymbol{f}_{n} d\Gamma + \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \left(-KK_{iz}^{A} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} - S\boldsymbol{f}_{n}\right) d\Omega$$
(3.11)

onde Ω_{e} representa o domínio ocupado pelo elemento e e Γ_{e} é o segmento de contorno do elemento e.

Para montar as matrizes que representam um sistema de equações algébricas na eq. (3.11) pode-se fazer a integração de forma analítica ou pela integração numérica através da quadratura de Gauss. Integrando-se a eq. (3.11) obtém-se, na forma matricial, a seguinte equação:

.

$$[F]\frac{d\{\mathbf{q}\}}{dt} + [A]\{\mathbf{y}\} = \{Q\} - \{B\} - \{D\}$$
(3.12)

onde

$$A_{nm} = \sum_{e} K_{l} K_{ij}^{A} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{l} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{j}} d\Omega$$

$$= \sum_{e} \frac{k}{4A_{e}} \overline{K} \Big[K_{xx}^{A} b_{m} b_{n} + K_{xz}^{A} (c_{m} b_{n} + b_{m} c_{n}) + K_{zz}^{A} c_{n} c_{m} \Big]$$
(3.13)

$$B_n = \sum_e K_l K_{iz}^A \int_{\Omega_e} \mathbf{f}_l \frac{\partial \mathbf{f}_n}{\partial x_i} d\Omega = \sum_e \frac{k}{2} \overline{K} \left(K_{xz}^A b_n + K_{zz}^A c_n \right)$$
(3.14)

$$D_n = \sum_e S_l \int_{\Omega_e} f_l f_n d\Omega = \sum_e \frac{k}{12} A_e \left(3\overline{S} + S_n \right)$$
(3.15)

$$F_{nm} = \boldsymbol{d}_{nm} \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{n} d\Omega = \boldsymbol{d}_{nm} \sum_{e} \frac{k}{3} A_{e}$$
(3.16)

$$Q_n = -\sum_e \boldsymbol{s}_{1_l} \int_{\Gamma_e} \boldsymbol{f}_l \boldsymbol{f}_n d\Gamma = -\sum_e \boldsymbol{s}_{1_n} \boldsymbol{I}_n$$
(3.17)

As variáveis \overline{K} e \overline{S} representam os valores médios de condutividade hidráulica e do termo de armazenamento de água pelas plantas em um elemento *e*, os subscritos *i* e *j* são os índices das direções no espaço (*i*, *j* = 1, 2), e

$$l = 1, 2, ..., N$$
 $m = 1, 2, ..., N$ $n = 1, 2, ..., N$

$$b_{i} = z_{j} - z_{k} \qquad c_{i} = x_{k} - x_{j}$$

$$b_{j} = z_{k} - z_{i} \qquad c_{j} = x_{i} - x_{k}$$

$$b_{k} = z_{i} - z_{j} \qquad c_{k} = x_{j} - x_{i}$$
(3.18)

$$A_{e} = \frac{c_{k}b_{j} - c_{j}b_{k}}{2}$$
 $\overline{K} = \frac{K_{i} + K_{j} + K_{k}}{3}$ $\overline{S} = \frac{S_{i} + S_{j} + S_{k}}{3}$

As equações (3.13) a (3.17) são válidas para fluxo em um domínio bidimensional (x, z), assim como para fluxo em um sistema axisimétrico (x, z) no qual x é usado como coordenada radial. No caso de fluxo plano tem-se:

$$k = 1 \qquad \qquad \mathbf{I}_n = \frac{L_n}{2} \tag{3.19}$$

enquanto que para casos de fluxo axisimétrico:

$$k = 2\mathbf{p} \frac{x_i + x_j + x_k}{3} \qquad \mathbf{l}_n = L_n \frac{x'_n + 2x_n}{3} \tag{3.20}$$

Os índices $i, j \in k$ nas equações (3.18) e (3.20) representam os nós presentes nos vértices de um elemento triangular $e \cdot A_e$ é a área do elemento e, L_n é o comprimento do segmento de contorno conectado ao nó n, e x'_n é a coordenada em x do nó de contorno adjacente ao nó $n \cdot O$ símbolo \mathbf{s}_n na equação (3.16) representa o fluxo através da fronteira na vizinhança do nó do contorno $n \cdot O$ fluxo no contorno é considerado uniforme em cada segmento deste contorno.

3.2 Programa UNSATCHEM-2D

O programa de computação UNSATCHEM-2D foi desenvolvido por *Simunek e Suarez* (1993), com o objetivo de simular numericamente o fluxo bidimensional de água, o transporte de calor, produção e transporte de dióxido de carbono e transporte de solutos multicompostos com equilíbrios iônicos e cinéticas químicas considerados mais importantes em meios porosos nãosaturados, parcialmente ou totalmente saturados.

O programa permite a simulação de regiões delineadas por contornos irregulares, compostas por solos não uniformes que possuem um grau arbitrário de anisotropia local. O fluxo e o transporte podem ocorrer em um plano vertical, plano horizontal, ou em uma região tridimensional exibindo uma simetria radial sobre o eixo vertical. As condições de contorno utilizadas no fluxo podem ser de carga prescrita, fluxo prescrito ou gradiente específico, assim como, condições de contorno atmosféricas.

A malha de elementos finitos que o programa utiliza pode ser formada por elementos triangulares e quadrilaterais cujas formas são definidas pelas coordenadas dos nós que formam os elementos. No caso de elementos quadrilaterais, o programa subdivide automaticamente os quadriláteros em triângulos, tratando-os como sub-elementos.

3.2.1 Fluxo de umidade

No programa, o fluxo de água, como foi dito, é considerado isotérmico, em um meio poroso rígido de saturação variável e a fase gasosa possui uma importância insignificante no processo de fluxo. A eq. (3.5), uma forma modificada da equação de Richards com a incorporação de um termo que reproduz o armazenamento de água pelas raízes das plantas S, é adotada pelo programa para representar o fluxo.

$$\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x_i} \left[K \left(K_{ij}^A \frac{\partial \boldsymbol{y}}{\partial x_j} + K_{iz}^A \right) \right] - S$$
(3.5)

onde q é o teor de umidade volumétrico, y é a carga de pressão, x_i (i = 1, 2) são as coordenadas espaciais, t é o tempo, K_{ij}^A são componentes do vetor de anisotropia K^A , e K é a condutividade hidráulica não-saturada, dada pela eq. (3.2):

$$K(\mathbf{y}, x, z) = K_s(x, z)K_r(\mathbf{y}, x, z)$$
(3.21)

onde K_r representa a condutividade hidráulica relativa e K_s a condutividade hidráulica saturada. O termo S na eq. (3.1) representa o volume de água removido por unidade de tempo de uma unidade de solo devido ao armazenamento de água das plantas.

As propriedades hidráulicas do solo no programa UNSATCHEM-2D (*Simunek e Suarez*, 1993) são descritas por uma série de equações de forma aproximada, semelhantes às de *van Genuchten* (1980), que utilizam o modelo de *Mualem* (1976) para permitir uma flexibilidade extra à descrição de propriedades hidráulicas próximas à saturação.

A solução da eq. (3.5) requer o conhecimento da distribuição inicial de carga de pressão no domínio de fluxo, Ω :

$$y(x,z,t) = y_0(x,z)$$
 para $t = 0$ (3.22)

onde y_0 é uma função prescrita de x e z.

São implementados no programa três tipos de condições de contorno que podem ser condição de contorno de carga de pressão prescrita (Dirichlet):

$$\mathbf{y}(x,z,t) = \overline{\mathbf{y}}(x,z,t)$$
 para $(x,z) \in \Gamma_D$ (3.23)

condição de contorno de fluxo prescrito (Neumann):

$$-\left[K\left(K_{ij}^{A}\frac{\partial \mathbf{y}}{\partial x_{j}}+K_{iz}^{A}\right)\right]n_{i}=\mathbf{s}_{1}(x,z,t) \qquad \text{para } (x,z)\in\Gamma_{N} \qquad (3.24)$$

e condição de contorno de gradiente prescrito:

$$\left(K_{ij}^{A}\frac{\partial \mathbf{y}}{\partial x_{j}}+K_{iz}^{A}\right)n_{i}=\mathbf{s}_{2}(x,z,t) \qquad \text{para } (x,z)\in\Gamma_{G} \qquad (3.25)$$

onde Γ_D, Γ_N e Γ_G indicam os segmentos de contorno de Dirichlet, de Neumann e gradiente prescrito, respectivamente; \overline{y} , s_1 e s_2 são funções prescritas de x, z e t; n_i são componentes do vetor normal aos contornos Γ_N e Γ_G .

3.2.2 Transporte de calor

No transporte de calor, o programa negligencia os efeitos da difusão de vapor d'água, sendo descrito por (*Sophocleous*, 1979 apud *Simunek e Suarez*, 1993):

$$C(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x_i} \left(\boldsymbol{l}_{ij}(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial x_j} \right) - C_w q_i \frac{\partial T}{\partial x_i}$$
(3.26)

onde *T* é a temperatura, $\mathbf{l}_{ij}(\mathbf{q})$ é a condutividade térmica aparente do solo e, $C(\mathbf{q}) \in C_w$ (c_l no modelo de *Philip e de Vries*) são capacidades volumétricas de calor do meio poroso e da fase líquida, respectivamente. Na eq. (3.26), o primeiro termo do lado direito representa o fluxo de calor por condução e o segundo termo representa o transporte de calor pelo fluxo de massa (transporte de calor sensível).

A condutividade térmica aparente, $I_{ij}(q)$, combina a condutividade térmica $I_0(q)$ do meio poroso (sólido mais água) na ausência do fluxo e a macrodispersividade, que é uma função linear da velocidade (*de Marsily*, 1986 apud *Simunek e Suarez*, 1993). Por analogia com a dispersão no transporte de soluto, a condutividade térmica aparente é dada por:

$$\boldsymbol{l}_{ij}(\boldsymbol{q}) = \boldsymbol{l}_T C_w \left| \boldsymbol{q} \right| \boldsymbol{d}_{ij} + (\boldsymbol{l}_L - \boldsymbol{l}_T) C_w \frac{\boldsymbol{q}_j \boldsymbol{q}_i}{\left| \boldsymbol{q} \right|} + \boldsymbol{l}_0(\boldsymbol{q}) \boldsymbol{d}_{ij}$$
(3.27)

onde |q| é o valor absoluto do fluxo , d_{ij} é a função delta de Kronecker ($d_{ij}=1$ se i = j, e $d_{ij}=0$ se $i \neq j$), e I_L e I_T são as dispersividades térmicas longitudinal e transversal, respectivamente.

A solução da eq. (3.26) requer o conhecimento da temperatura inicial na região de fluxo, Ω :

$$T(x,z,t) = T_i(x,z)$$
 para $t = 0$ (3.28)

onde T_i é uma função prescrita de x e z.

Dois tipos de condições de contorno (Dirichlet e Cauchy) pode ser especificados ao longo do contorno Ω . Condição de contorno de temperatura prescrita (Dirichlet) ao longo do contorno Γ_D :

$$T(x,z,t) = T_0(x,z,t) \qquad \text{para } (x,z) \in \Gamma_D \qquad (3.29)$$

condição de contorno de fluxo de calor prescrito (Cauchy) ao longo do contorno Γ_c :

$$-\boldsymbol{I}_{ij}\frac{\partial T}{\partial x_j}n_i + TC_w q_i n_i = T_0 C_w q_i n_i \qquad \text{para } (x, z) \in \Gamma_C \qquad (3.30)$$

onde $q_i n_i$ representa o fluxo normal ao contorno, n_i é o vetor normal ao contorno e T_0 a temperatura do fluído de entrada. Em casos onde, por exemplo, existe contorno impermeável ($q_i n_i = 0$) ou quando o fluxo de água é direcionado para fora da região, a eq. (3.30) reduz-se para uma condição de contorno de Neumann na forma:

$$\boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial T}{\partial x_j} \boldsymbol{n}_i = 0 \qquad \text{para } (x, z) \in \boldsymbol{\Gamma}_N \qquad (3.31)$$

A condição de contorno atmosférica para a temperatura do solo é determinada pela função seno seguinte (*Kirkhan e Powers*, 1972 apud *Simunek e Suarez*, 1993):

$$T_0 = \overline{T} + A_t \sin\left(\frac{2\mathbf{p}t}{p_t} - \frac{7\mathbf{p}}{12}\right)$$
(3.32)

onde p_t é o período de tempo necessário para a onda seno completar um ciclo (aceito igual a um dia), \overline{T} é a temperatura média na superfície do solo durante o período p_t , e A_t é a amplitude da onda seno. A segunda parte do termo seno é incluída para estabelecer a máxima temperatura no horário de maior insolação.

3.2.3 Solução numérica das equações de fluxo e de calor

A solução numérica da equação de fluxo foi descrita no item 3.2.2, onde a eq. (3.5), desenvolvida através do método dos elementos finitos, é descrita na forma matricial pela eq. (3.12):

$$[F]\frac{d\{q\}}{dt} + [A]\{y\} = \{Q\} - \{B\} - \{D\}$$
(3.12)

O procedimento numérico incorpora duas importantes hipóteses, além das aproximações relacionadas ao método de Galerkin. A primeira diz respeito às derivadas no tempo dos valores nodais de teor de umidade volumétrico na eq. (3.12). Estas derivadas no tempo são ponderadas de acordo com:

$$\frac{d\boldsymbol{q}_{n}}{dt} = \frac{\sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \frac{d\boldsymbol{q}}{dt} \boldsymbol{f}_{n} d\Omega}{\sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{n} d\Omega}$$
(3.33)

Esta hipótese implementa a formulação de "mass-lumping" ou diagonalização de massa, formulação esta que, segundo *Neuman* (1973), melhora a taxa de convergência do processo iterativo de solução.

Uma segunda hipótese está relacionada ao tensor de anisotropia K^A , que é considerado constante em cada elemento, enquanto que o teor de umidade volumétrico q, a condutividade hidráulica K, a capacidade de retenção específica C e a taxa de extração de água pelas plantas S, são considerados variando linearmente em cada elemento e em um dado ponto no tempo. Por exemplo, o teor de umidade volumétrico é expandido em cada elemento como:

$$\boldsymbol{q}(x,y) = \sum_{n=1}^{3} \boldsymbol{q}(x_n, z_n) \boldsymbol{f}(x, z) \qquad \text{para } (x, y) \in \boldsymbol{\Omega}_e \qquad (3.34)$$

onde *n* representa os vértices do elemento e. A vantagem da interpolação linear ocorre por não ser necessária a integração numérica no cálculo dos coeficientes da eq. (3.12).

A integração da eq. (3.12) no tempo é realizada através da discretização do domínio do tempo em uma seqüência de intervalos finitos e da substituição das derivadas no tempo por diferenças finitas. Um esquema de diferenças finitas implícito é utilizado tanto em condições saturadas como em condições não-saturadas:

$$[F] \frac{\{q\}_{j+1} - \{q\}_{j}}{\Delta t_{j}} + [A]_{j+1} \{y\}_{j+1} = \{Q\}_{j+1} - \{B\}_{j+1} - \{D\}_{j+1}$$
(3.35)

onde j+1 está relacionado ao nível de tempo atual onde a solução está sendo considerada, j se refere ao nível de tempo anterior, e $\Delta t_j = t_{j+1} - t_j$. A equação (3.12) representa o conjunto final de equações algébricas a serem resolvidas. Uma vez que, os coeficientes q, A, B, D e Q são funções da variável dependente y, este conjunto de equações é altamente não-linear.

Devido a esta não-linearidade, um processo iterativo deve ser empregado para se obter à solução da equação matricial global a cada novo nível de tempo. O processo de iteração é baseado no método de Picard. Para cada iteração, um sistema de equações algébricas linearizadas é primeiramente derivado da eq. (3.35) e, após a incorporação das condições de contorno, é resolvido através da eliminação de Gauss. Em seguida, os coeficientes na eq. (3.35) são recalculados utilizando a primeira solução, e as novas equações são resolvidas novamente. O processo iterativo continua até que seja alcançado um grau de convergência satisfatório (tolerância). A primeira estimativa (antes da primeira iteração) dos valores desconhecidos de carga de pressãoy são obtidos pela extrapolação de valores de carga de pressão y em dois níveis de tempo anteriores.

Para resolver o processo de iteração do termo que representa a variação do teor de umidade volumétrico no tempo, o programa utiliza um método de conservação de massa proposto por *Celia et al.* (1990), onde o termo em questão é separado em duas partes:

$$[F] \frac{\{\boldsymbol{q}\}_{j+1} - \{\boldsymbol{q}\}_{j}}{\Delta t_{j}} = [F] \frac{\{\boldsymbol{q}\}_{j+1}^{k-1} - \{\boldsymbol{q}\}_{j+1}^{k}}{\Delta t_{j}} + [F] \frac{\{\boldsymbol{q}\}_{j+1}^{k} - \{\boldsymbol{q}\}_{j}}{\Delta t_{j}}$$
(3.36)

onde k+1 e k representam os níveis de iteração atual e anterior, respectivamente; j+1 e j representam os níveis de tempo atual e anterior, respectivamente. Como o segundo termo do lado direito da eq. (3.36) é conhecido previamente à iteração atual e o primeiro termo do lado direito da eq. (3.36) pode ser expresso em termos de carga de pressão, podendo-se escrever a eq. (3.36) da forma:

$$[F] \frac{\{q\}_{j+1} - \{q\}_{j}}{\Delta t_{j}} = [F] [C]_{j+1} \frac{\{y\}_{j+1}^{k+1} - \{y\}_{j+1}^{k}}{\Delta t_{j}} + [F] \frac{\{q\}_{j+1}^{k} - \{q\}_{j}}{\Delta t_{j}} \quad (3.37)$$

onde $C_{nm} = \mathbf{d}_{nm}C_n$ e C_n representam os valores nodais de capacidade de retenção específica. O primeiro termo do lado direito da eq. (3.37) deve desaparecer ao final da iteração se a solução numérica convergir.

No fluxo de calor em meios porosos parcialmente saturados também é utilizado o método de Galerkin para desenvolver numericamente a eq. (3.26):

$$C(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x_i} \left(\boldsymbol{I}_{ij}(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial x_j} \right) - C_w q_i \frac{\partial T}{\partial x_i}$$
(3.26)

onde a variável dependente, função carga de pressão T(x,z,t), é aproximada pela função $\hat{T}(x,z,t)$:

$$\hat{T}(\Omega) = \sum_{n=1}^{N} T_n w_n(\Omega)$$
(3.38)

onde N é o número de nós e w_n são funções de ponderação que podem ser substituídas por funções de interpolação f_n , como visto a seguir:

$$\hat{T}(x,z,t) = \sum_{n=1}^{N} T_n(t) f_n(x,z)$$
(3.39)

Fazendo a substituição da variável T por uma função de aproximação \hat{T} , obtémse a solução aproximada:

$$-C(\boldsymbol{q})\frac{\partial \hat{T}}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x_i} \left(\boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_j} \right) - C_w q_i \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_i} = R_D \neq 0$$
(3.40)

Aplicando o método de Galerkin, o resíduo é minimizado de acordo com a eq. (3.3):

$$\int_{\Omega} \left[-C(\boldsymbol{q}) \frac{\partial \hat{T}}{\partial t} + \frac{\partial}{\partial x_i} \left(\boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_j} \right) - C_w q_i \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_i} \right] \boldsymbol{f}_n d\Omega = 0$$
(3.41)

Aplicando o teorema de Green a eq. (3.41), a fim de reduzir os termos de derivada de segunda ordem para termos de primeira ordem, temos:

$$\int_{\Omega} \left(-C(\boldsymbol{q}) \frac{\partial \hat{T}}{\partial t} - C_{w} q_{i} \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_{i}} \right) \boldsymbol{f}_{n} d\Omega +$$

$$\int_{\Gamma} \boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_{j}} n_{i} \boldsymbol{f}_{n} d\Gamma - \int_{\Omega} \boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_{j}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} d\Omega = 0$$
(3.42)

Reduzindo-se a integral ao nível dos elementos e substituindo a solução trivial pela aproximada, obtemos a seguinte equação:

$$-\sum_{e} \int_{\Omega_{e}} C(\boldsymbol{q}) \frac{\partial T}{\partial t} \boldsymbol{f}_{n} \boldsymbol{f}_{m} d\Omega - \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} C_{w} q_{i} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{i}} \boldsymbol{f}_{n} T_{n} d\Omega + \sum_{e} \int_{\Gamma_{e}} \boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_{j}} n_{i} \boldsymbol{f}_{n} d\Gamma - \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{j}} T_{n} d\Omega = 0$$
(3.43)

onde Ω_e representa o domínio ocupado pelo elemento $e \in \Gamma_e$ ó segmento de contorno do elemento e. Na forma matricial a equação pode ser expressa da seguinte forma:

$$\left[F^{T}\right]\frac{d\left\{T\right\}}{dt} + \left[G^{T}\right]\left\{T\right\} = -\left\{Q^{T}\right\}$$
(3.44)

onde

$$F_{nm}^{T} = \boldsymbol{d}_{nm} \sum_{e} -C(\boldsymbol{q})_{l} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{l} \partial \boldsymbol{f}_{n} d\Omega = -\sum_{e} \frac{kA_{e}}{12} \Big[3\overline{C}(\boldsymbol{q}) + C(\boldsymbol{q}) \Big] \boldsymbol{d}_{nm} \qquad (3.45)$$

$$G_{nm}^{T} = \sum_{e} \Big[\Big(-C_{w}q_{i} \Big)_{l} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{l} \partial \boldsymbol{f}_{n} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{i}} d\Omega - \Big(\boldsymbol{I}_{ij} \Big)_{l} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{l} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{i}} d\Omega \Big]$$

$$= \sum_{e} \Big\{ -\frac{kb_{m}}{24} (3C_{w}\overline{q}_{x} + C_{w}q_{xn}) - \frac{kc_{m}}{24} (3C_{w}\overline{q}_{z} + C_{w}q_{zn}) - \Big(3.46) \Big]$$

$$= \frac{k}{4A_{e}} \Big[b_{m}b_{n}\overline{I}_{xx} + \Big(b_{m}c_{n} + c_{m}b_{n} \Big) \overline{I}_{xz} + c_{m}c_{n}\overline{I}_{zz} \Big] \Big\}$$

onde as variáveis $\overline{C}(q)$ e \overline{I} representam os valores médios de condutividade hidráulica e condutividade térmica no elemento e.

3.3

Formulação numérica do problema de transporte de umidade e calor no solo

A formulação do fluxo de umidade em meios porosos é realizada através do método de elementos finitos como descrito no item 3.1, onde a eq (2.32) é desenvolvida como a seguir.

$$\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} \frac{1}{\boldsymbol{r}_{l}} = \nabla \left[(K + D_{\boldsymbol{y}}) \nabla \boldsymbol{y} + (D_{Ta} + D_{Tv}) \nabla T \right] + \nabla K$$
(2.32)

Rearranjando a eq. (3.5) para incluir os parâmetros de difusividade mássica e térmica presentes na eq. (2.32), temos:

$$\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} \frac{1}{\boldsymbol{r}_{l}} = \frac{\partial}{\partial x_{i}} \left[\left(KK_{ij}^{A} + D_{\boldsymbol{y}}\boldsymbol{d}_{ij} \right) \frac{\partial \boldsymbol{y}}{\partial x_{j}} + \left(D_{Tv} + D_{Ta} \right) \boldsymbol{d}_{ij} \frac{\partial T}{\partial x_{j}} + KK_{iz}^{A} \right] - S \quad (3.47)$$

ou de forma simplificada:

$$\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} \frac{1}{\boldsymbol{r}_{l}} = \frac{\partial}{\partial x_{i}} \left(m_{ij}^{\boldsymbol{y}} \frac{\partial \boldsymbol{y}}{\partial x_{j}} + m_{ij}^{T} \frac{\partial T}{\partial x_{j}} + m^{g} \right) - S$$
(3.48)

onde:

$$m_{ij}^{y} = (KK_{ij}^{A} + D_{y}) \qquad m_{ij}^{T} = (D_{Tv} + D_{Ta}) \qquad m^{g} = KK_{iz}^{A}$$
(3.49)

Na eq. (3.48) assumi-se que as difusividades mássica e térmica são tensores isotrópicos atuando no meio poroso.

Aplicando-se o método de Galerkin juntamente ao teorema de Green, onde as variáveis dependentes, função carga de pressão $\mathbf{y}(x,z,t)$, é aproximada pela função $\hat{\mathbf{y}}(x,z,t)$ e função temperatura T(x,z,t), é aproximada pela função $\hat{T}(x,z,t)$, representadas por:

$$\hat{\mathbf{y}}(x,z,t) = \sum_{n=1}^{N} \mathbf{y}_n(t) \mathbf{f}_n(x,z)$$

$$\hat{T}(x,z,t) = \sum_{n=1}^{N} T_n(t) \mathbf{f}_n(x,z)$$
(3.50)

onde *N* é o número de nós e f_n são funções de interpolação. Assim, a eq. (3.48) pode ser expressa da seguinte forma:

$$\sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} \boldsymbol{f}_{n} d\Omega + \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} m_{ij}^{y} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{j}} \boldsymbol{y}_{n} d\Omega + \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} m_{ij}^{T} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{j}} \boldsymbol{T}_{n} d\Omega$$

$$= \sum_{e} \int_{\Gamma_{e}} \left(m_{ij}^{y} \frac{\partial \hat{\boldsymbol{y}}}{\partial x_{j}} + m_{ij}^{T} \frac{\partial \hat{\boldsymbol{T}}}{\partial x_{j}} \right) n_{i} \boldsymbol{f}_{n} d\Gamma + \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \left(-m^{g} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} - S \boldsymbol{f}_{n} \right) d\Omega$$
(3.51)

Integrando-se numericamente a eq. (3.51) obtém-se, na forma matricial, a seguinte equação:

$$[F]\frac{d\{\mathbf{q}\}}{dt} + [A]\{\mathbf{y}\} + [G]\{T\} = \{Q\} - \{B\} - \{D\}$$
(3.52)

onde:

$$A_{nm} = \sum_{e} \left(K_{l} K_{ij}^{A} + D_{y} \right) \int_{\Omega_{e}} f_{l} \frac{\partial f_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial f_{m}}{\partial x_{j}} d\Omega$$

$$= \sum_{e} \frac{k}{4A_{e}} \overline{K} \left[K_{xx}^{A} b_{m} b_{n} + K_{xz}^{A} \left(c_{m} b_{n} + b_{m} c_{n} \right) + K_{zz}^{A} c_{n} c_{m} + \frac{D_{y}}{\overline{K}} \left(b_{m} b_{n} + c_{m} c_{n} \right) \right]$$
(3.53)

$$G_{nm} = \sum_{e} \left(D_{Tv} + D_{Ta} \right) \int_{\Omega_{e}} f_{l} \frac{\partial f_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial f_{m}}{\partial x_{j}} d\Omega$$

$$= \sum_{e} \frac{k}{4A_{e}} \left(D_{Tv} + D_{Ta} \right) \left[\left(b_{m} b_{n} + c_{m} c_{n} \right) \right]$$
(3.54)

onde os vetores $\{Q\}$, $\{B\}$ e $\{D\}$ permanecem inalterados conforme programa original.

O fluxo de calor em meios porosos parcialmente saturados, descrito pela eq. (2.34), utiliza uma formulação em elementos finitos, semelhante a descritas no fluxo de umidade.

$$\frac{\partial S_h}{\partial t} = \nabla \left[\boldsymbol{I} \nabla T + \boldsymbol{r}_l (LD_y + \boldsymbol{b}^{-1} g T D_{Ta}) \nabla \boldsymbol{y} - c_l (T - T_0) q_m \right] \quad (2.34)$$

Rearranjando a eq. (3.26) para inserir os efeitos dos gradientes de pressão no fluxo de calor, temos:

$$C(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x_i} \left[\boldsymbol{I}_{ij}(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial x_j} + \boldsymbol{r}_l \left(LD_{\boldsymbol{y}} + \boldsymbol{b}^{-1}gTD_{Ta} \right) \frac{\partial \boldsymbol{y}}{\partial x_j} \right] - C_w q_i \frac{\partial T}{\partial x_i} \quad (3.55)$$

Aplicando-se o método de Galerkin juntamente ao teorema de Green com funções de aproximação semelhantes às apresentadas no fluxo de umidade, obtemos:

$$-\sum_{e} \int_{\Omega_{e}} C(\boldsymbol{q}) \frac{\partial T}{\partial t} \boldsymbol{f}_{n} \boldsymbol{f}_{m} d\Omega - \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} C_{w} q_{i} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{i}} \boldsymbol{f}_{n} T_{n} d\Omega + \sum_{e} \int_{\Gamma_{e}} \left[\boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \hat{T}}{\partial x_{j}} + \boldsymbol{r}_{l} \left(LD_{y} + \boldsymbol{b}^{-1} gTD_{Ta} \right) \frac{\partial \hat{\boldsymbol{y}}}{\partial x_{j}} \right] n_{i} \boldsymbol{f}_{n} d\Gamma - \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{r}_{l} \left(LD_{y} + \boldsymbol{b}^{-1} gTD_{Ta} \right) \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{j}} \boldsymbol{y}_{n} d\Omega - \sum_{e} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{I}_{ij} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{j}} T_{n} d\Omega = 0$$

$$(3.56)$$

Integrando-se numericamente a eq. (3.55) obtém-se, na forma matricial, a seguinte equação:

$$\left[F^{T}\right]\frac{d\left\{T\right\}}{dt}+\left[A^{T}\right]\left\{\mathbf{y}\right\}+\left[G^{T}\right]\left\{T\right\}=-\left\{Q^{T}\right\}$$
(3.57)

onde:

$$A_{nm}^{T} = \sum_{e} \mathbf{r}_{l} \left(LD_{\mathbf{y}} + \mathbf{b}^{-1}gTD_{Ta} \right) \int_{\Omega_{e}} \mathbf{f}_{l} \frac{\partial \mathbf{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \mathbf{f}_{m}}{\partial x_{j}} d\Omega$$

$$= \sum_{e} \frac{k}{4A_{e}} \mathbf{r}_{l} \left[LD_{\mathbf{y}} \left(b_{m}b_{n} + c_{m}c_{n} \right) + \mathbf{b}^{-1}gTD_{Ta} \left(b_{m}b_{n} + c_{m}c_{n} \right) \right]$$
(3.58)

$$F_{nm}^{T} = \boldsymbol{d}_{nm} \sum_{e} -C(\boldsymbol{q}) \int_{l} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{l} \partial \boldsymbol{f}_{n} d\Omega = -\sum_{e} \frac{kA_{e}}{12} \Big[3\overline{C}(\boldsymbol{q}) + C(\boldsymbol{q}) \Big] \boldsymbol{d}_{nm}$$
(3.59)

$$G_{nm}^{T} = \sum_{e} \left[\left(-C_{w}q_{i} \right)_{l} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{l} \partial \boldsymbol{f}_{n} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{i}} d\Omega - \left(\boldsymbol{I}_{ij} \right)_{l} \int_{\Omega_{e}} \boldsymbol{f}_{l} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{n}}{\partial x_{i}} \frac{\partial \boldsymbol{f}_{m}}{\partial x_{i}} d\Omega \right]$$
$$= \sum_{e} \left\{ -\frac{kb_{m}}{24} (3C_{w}\overline{q}_{x} + C_{w}q_{xn}) - \frac{kc_{m}}{24} (3C_{w}\overline{q}_{z} + C_{w}q_{zn}) - \frac{k}{24} (3C_{w}\overline{q}_{z} + C_{w}q_{zn}) - \frac{k}{4A_{e}} \left[b_{m}b_{n}\overline{I}_{xx} + \left(b_{m}c_{n} + c_{m}b_{n} \right)\overline{I}_{xz} + c_{m}c_{n}\overline{I}_{zz} \right] \right\}$$
(3.60)

3.4 Implementações numéricas

Foram realizadas implementações numéricas nas equações (3.5) e (3.26), de fluxo de umidade isotérmico e fluxo de calor que o programa UNSATCHEM-2D (*Simunek e Suarez*, 1993) utiliza, a fim de inserir as influências dos gradientes de temperatura e pressão, respectivamente, e suas propriedades difusivas de acordo com o modelo adotado, resultando nas equações (3.47) e (3.55). As soluções das equações de fluxo de umidade e fluxo de calor são resolvidas numericamente da mesma maneira que o programa original (UNSATCHEM-2D) resolve suas equações, mudando apenas a quantidade de vetores independentes.

$$\frac{\partial \boldsymbol{q}}{\partial t} \frac{1}{\boldsymbol{r}_{l}} = \frac{\partial}{\partial x_{i}} \left[\left(KK_{ij}^{A} + D_{\boldsymbol{y}}\boldsymbol{d}_{ij} \right) \frac{\partial \boldsymbol{y}}{\partial x_{j}} + \left(D_{Tv} + D_{Ta} \right) \boldsymbol{d}_{ij} \frac{\partial T}{\partial x_{j}} + KK_{iz}^{A} \right] - S \quad (3.47)$$

$$C(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial x_i} \left[\boldsymbol{l}_{ij}(\boldsymbol{q})\frac{\partial T}{\partial x_j} + \boldsymbol{r}_l \left(LD_{\boldsymbol{y}} + \boldsymbol{b}^{-1}gTD_{Ta} \right) \frac{\partial \boldsymbol{y}}{\partial x_j} \right] - C_w q_i \frac{\partial T}{\partial x_i} \quad (3.55)$$

No caso do fluxo de umidade a eq. (3.52) se resumi a um sistema do tipo $[A]{x} = {b}$, onde [A] é uma matriz quadrada que possui os tensores de condutividade hidráulica e difusividade mássica, ${b}$ é um vetor independente e ${x}$ é o vetor que contém os parâmetros desconhecidos da solução aproximada,

ou seja, o vetor solução igual a $\{y\}$. Os valores do vetor de temperatura $\{T\}$, são valores conhecidos pelas condições iniciais e condições de contorno.

$$[F]\frac{d\{\mathbf{q}\}}{dt} + [A]\{\mathbf{y}\} + [G]\{T\} = \{Q\} - \{B\} - \{D\}$$
(3.52)

O mesmo acontece no fluxo de calor, onde o vetor solução $\{T\}$ utiliza valores de carga de pressão $\{y\}$ calculados previamente na iteração. A matriz $[A^T]$ representa os valores de condutividade térmica.

$$\left[F^{T}\right]\frac{d\left\{T\right\}}{dt}+\left[A^{T}\right]\left\{\mathbf{y}\right\}+\left[G^{T}\right]\left\{T\right\}=-\left\{Q^{T}\right\}$$
(3.57)

A metodologia de solução do programa modificado é igual à utilizada no programa UNSATCHEM-2D (*Simunek e Suarez*, 1993), com os mesmos métodos para a resolução dos sistemas de equação, assim como para os processos iterativos existentes no fluxo e transporte de calor. Entretanto, por se tratar de um problema que envolve dois parâmetros que interagem e influenciam-se mutuamente, foi utilizado o acoplamento fraco, onde as equações são resolvidas através de uma solução "staggered" que utiliza soluções intermediárias do fluxo de calor como condições de contorno para soluções do fluxo de umidade e vice-versa, então interagindo até convergir. O acoplamento forte consiste na solução simultânea das equações de fluxo de umidade e fluxo de calor usando um método para obrigar restrições entre as variáveis do fluxo de umidade e fluxo de calor na interface (*van der Heide*, 2000).

O esquema da Figura 4 visa facilitar o entendimento do acoplamento entre os fluxos de umidade e calor feitos no programa.



Figura 4 – Solução "staggered" utilizada para resolver o problema de acoplamento entre fluxo de umidade e fluxo de calor.

Na Figura 4, $y \in T$ são as variáveis carga de pressão e temperatura variando com o tempo t_j . O acoplamento se inicia com a iteração do fluxo de umidade (carga de pressão) no passo de tempo até a solução convergir (a). Em seguida, os valores de carga de pressão são utilizados na solução do fluxo de calor (b), que resolve sua equação até a solução igualmente convergir (c). A solução da equação do fluxo de calor é novamente utilizada para recalcular novos valores de carga de pressão (d). O processo iterativo continua até que, tanto os novos valores de carga de pressão e temperatura alcancem um grau de convergência satisfatório, ou seja, uma tolerância pré-estabelecida.

A Figura 5 mostra o fluxograma do programa modificado, apresentando o acoplamento entre o fluxo de umidade e fluxo de calor. No fluxograma *hNew* é a variável que representa a carga de pressão e *Temp* é a variável que representa a temperatura.

Como pré- e pós-processador do programa modificado foi utilizado o aplicativo MTool (Tecgraf/PUC-Rio), onde foram realizadas alterações em arquivos do tipo lua, a fim de permitir a inclusão de condições iniciais e condições de contorno do parâmetro temperatura. Uma vez realizadas tais alterações, podem-se utilizar as condições de contorno de temperatura independente das condições de fluxo existentes.



Figura 5 – Fluxograma do programa modificado.