

МАТЕМАТИЧЕСКОЕ МОДЕЛИРОВАНИЕ ЗАЖИГАНИЯ КРОН ДЕРЕВЬЕВ

А. М. Гришин, В. А. Перминов

Томский государственный университет, 634050 Томск

Представлены результаты численных расчетов перехода низового лесного пожара в верховой в отсутствие ветра, полученные с использованием общей математической модели лесных пожаров. Установлено, что зажигание полога леса носит газофазный характер. Определены критические условия перехода низового лесного пожара в верховой. Приведено сравнение результатов численных расчетов с экспериментальными данными.

ФИЗИКО-МАТЕМАТИЧЕСКАЯ МОДЕЛЬ

Известны публикации по математическому моделированию перехода низового лесного пожара в верховой. Так, в работе [1] рассматривался прогрев полога леса с испарением влаги, но без учета пиролиза и зажигания лесных горючих материалов (ЛГМ). При таком подходе невозможно определить, осуществляется ли зажигание. Процесс пиролиза ЛГМ и зажигания его летучих горючих продуктов анализируется в работе [2]. Однако очаг низового лесного пожара моделировался зоной повышенной температуры, из которой выделялись инертные компоненты газовой фазы, что не отвечает действительности. На самом деле из очага низового лесного пожара в окружающую среду выделяются газообразные и дисперсные продукты пиролиза и горения ЛГМ. В данной работе более детально описано воздействие очага низового лесного пожара на полог леса.

Схема физической постановки задачи дана на рис. 1. В рамках этой схемы в приземном слое атмосферы рассматривается контрольный объем непрерывной сплошной многофазной реакционноспособной среды. Продукты пиролиза ЛГМ из напочвенного покрова поступают в пространство над ним, в дальнейшем они воспламеняются, и образуется факел пламени, который прогревает ЛГМ в пологе леса. Последние при нагревании выделяют летучие горючие продукты пиролиза, которые затем воспламеняются, что свидетельствует о переходе низового лесного пожара в верховой.

В данной работе используется общая математическая модель лесных пожаров [3], позволяющая учесть все описанные выше процессы. Очаг низового лесного пожара представляет собой источник тепла и массы в форме

круга, расположенный на напочвенном покрове. Температура очага задается функциональной зависимостью от времени и горизонтальной координаты r . Все остальные функции процесса определяются на основе законов сохранения массы и количества движения. Кроме того, предполагаем, что:

1) течение носит развитый турбулентный характер и молекулярным переносом пренебрегаем по сравнению с турбулентным,

2) плотность газовой фазы не зависит от давления из-за малости скорости течения по сравнению со скоростью звука,

3) полог леса считается недеформируемой средой.

Полог леса моделируется однородной двухтемпературной многофазной пористой реагирующей средой [3]. В газодисперсной фазе присутствуют следующие компоненты: O_2 , CO , CO_2 , H_2O , N_2 , C (частицы сажи), частицы золы. Известно [4], что газообразные горючие продукты пиролиза в основном состоят из оксида углерода. Поэтому можно считать кислород и оксид углерода компонентами, лимитирующими процесс тепловыделения. Предполагаем, что молекулярная масса газовой смеси совпадает с молекулярной массой воздуха, так как концентрация газообразных продуктов горения мала по сравнению с концентрациями азота, кислорода и оксида углерода. Эти допущения позволяют уменьшить количество уравнений. Кроме того, считаем, что давление в смеси газов мало отличается от атмосферного, и, следуя [3], предполагаем, что частицы сажи и дыма, взвешенные в газовой фазе, обладают той же скоростью, что и газ. Для описания переноса энергии излучением используем диффузионное приближение [3, 5]. Считаем, что скорость

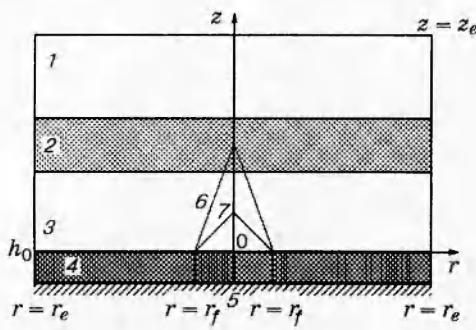


Рис. 1. Схема физической постановки задачи:

1 — пространство над пологом леса в приземном слое атмосферы; 2 — совокупность крон деревьев (полог леса); 3 — пространство между напочвенным покровом и пологом леса, в котором нет ЛГМ; 4 — напочвенный покров (опавшая хвоя, тонкие веточки, сухая и живая трава), 5 — почва; 6 — конвективная колонка; 7 — пламя очага низового пожара; $r = r_f(t)$ — текущее положение фронта низового лесного пожара; $r = r_e$ — боковая поверхность контрольного объема; $z = z_e$ — верхняя граница контрольного объема; h_0 — толщина напочвенного слоя ЛГМ

ветра в рассматриваемой области лесного массива значительно меньше скорости подъема нагретых газообразных продуктов пиролиза и горения, и поэтому влияние ветра на процесс зажигания пренебрежимо мало. Данное допущение позволяет рассматривать задачу в осесимметричной постановке.

Турбулентный конвективный перенос, обусловленный действием силы тяжести, описывается с использованием уравнений Рейнольдса для многофазной реакционноспособной среды [3]. Эта задача в цилиндрической системе координат сводится к решению следующей системы уравнений:

$$\frac{\partial \rho}{\partial t} + \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (r^n \rho v) + \frac{\partial}{\partial z} (\rho w) = Q, \quad (1)$$

$$\frac{\partial}{\partial t} (\rho v) + \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (r^n \rho v^2) + \frac{\partial}{\partial z} (\rho v w) = -\frac{\partial n}{\partial r} + \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (-r^n \rho \bar{v}' \bar{w}') + \frac{\partial}{\partial z} (-\rho \bar{v}' \bar{w}') - \rho s c_d v \sqrt{v^2 + w^2}, \quad (2)$$

$$\frac{\partial}{\partial t} (\rho w) + \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (r^n \rho v w) + \frac{\partial}{\partial z} (\rho w^2) = -\frac{\partial p}{\partial z} + \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (-r^n \rho \bar{v}' \bar{w}') + \frac{\partial}{\partial z} (-\rho \bar{w}' \bar{v}') - \rho s c_d w \sqrt{v^2 + w^2} - \rho g, \quad (3)$$

$$\frac{\partial}{\partial t} (\rho c_p T) + \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (r^n \rho v c_p T) + \frac{\partial}{\partial z} (\rho w c_p T) = \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (-r^n \rho c_p \bar{v}' \bar{T}') + \frac{\partial}{\partial z} (-\rho c_p \bar{w}' \bar{T}') + k_g (c U_R - 4\sigma T^4) + q_1 R_1 + \alpha_v (T_s - T) + (c_p)_4 (T_s - T) R_{s,2} + (c_p)_s (T_s - T) (1 - \alpha) R_{s,1} + c_p (T_s - T) Q, \quad (4)$$

$$\frac{\partial}{\partial t} (\rho c_\alpha) + \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (r^n \rho v c_\alpha) + \frac{\partial}{\partial z} (\rho w c_\alpha) = \frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} (-r^n \rho \bar{v}' \bar{c}_\alpha') + \frac{\partial}{\partial z} (-\rho \bar{w}' \bar{c}_\alpha') - R_\alpha, \quad \alpha = 1, 2, 3, 4, \quad (5)$$

$$\frac{1}{r^n} \frac{\partial}{\partial r} \left(\frac{r^n c}{3k} \frac{\partial U_R}{\partial r} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left(\frac{c}{3k} \frac{\partial U_R}{\partial z} \right) - (k_g + k_s) c U_R + 4\sigma (k_g T^4 + k_s T_s^4) = 0, \quad (6)$$

$$\sum_{i=1}^4 \rho_i (c_p)_i \varphi_i \frac{\partial T_s}{\partial t} = q_3 R_{s,3} - q_2 R_{s,2} + k_s (c U_R - 4\sigma T_s^4) + \alpha_v (T - T_s), \quad (7)$$

$$\rho_1 \frac{\partial \varphi_1}{\partial t} = -R_{s,1}, \quad \rho_2 \frac{\partial \varphi_2}{\partial t} = -R_{s,2}, \quad (8)$$

$$\rho_3 \frac{\partial \varphi_3}{\partial t} = \alpha_c \bar{R}_{s,1} - \frac{M_c}{M_1} \bar{R}_{s,3} - \alpha_{s,4} \bar{R}_{s,3} - \bar{R}_3^{(s)}, \quad \rho_4 \frac{\partial \varphi_4}{\partial t} = \alpha_{s,4} R_{s,3} - R_4^{(s)}, \quad (9)$$

$$p_e = p_r = \frac{\rho_* RT}{M}, \quad Q = (1 - \alpha_c) R_{s,1} + R_{s,2} + \frac{M_c}{M_1} R_{s,3} + R_3^{(s)} + R_4^{(s)}, \quad R_1 = -R_{s,3} - \frac{M_1}{2M_2} R_{r,2}, \quad (10)$$

$$R_2 = \nu (1 - \alpha_c) R_{s,1} - R_{r,2}, \quad R_3^{(s)} = \alpha_3^{(s)} R_{s,1}, \quad R_{r,2} = M_2 k_{0,s} \left(\frac{c_1 M}{M_1} \right)^{0.25} \left(\frac{c_2 M}{M_2} \right) T^{-2.25} \exp \left(- \frac{E}{RT} \right),$$

$$R_4^{(s)} = \frac{\alpha_{s,4} w}{w + w_*} R_{s,3}, \quad R_{s,3} = k_{s,3} \varphi_3 s \sigma \rho c_1 \exp \left(- \frac{E_{s,3}}{RT} \right).$$

Система уравнений (1)–(10) решается с учетом следующих начальных и граничных условий:
 $t = 0: \quad v = 0, \quad w = 0, \quad T = T_e, \quad c_\alpha = c_{\alpha,e}, \quad T_s = T_e, \quad \varphi_i = \varphi_{i,e}; \quad (11)$

$$r = 0: \quad v = 0, \quad \frac{\partial w}{\partial r} = 0, \quad \frac{\partial T}{\partial r} = 0, \quad (12)$$

$$\frac{\partial c_\alpha}{\partial r} = 0, \quad \frac{\partial U_R}{\partial r} = 0;$$

$$r = r_e: \quad \frac{\partial v}{\partial r} = 0, \quad \frac{\partial w}{\partial r} = 0, \quad \frac{\partial c_\alpha}{\partial r} = 0, \quad (13)$$

$$\frac{\partial T}{\partial r} = 0, \quad \frac{c}{3k} \frac{\partial U_R}{\partial r} + \frac{c}{2} U_R = 0;$$

$$z = 0: \quad v = 0, \quad \rho w = h_0 Q, \quad (14)$$

$$-\rho D_t \frac{\partial c_\alpha}{\partial z} + \rho w c_\alpha = h_0 R_\alpha,$$

$$Q = \frac{1}{h_0} \int_0^{h_0} Q dz, \quad R_\alpha = \frac{1}{h_0} \int_0^{h_0} R_\alpha dz,$$

$$-\frac{c}{3k} \frac{\partial U_R}{\partial z} \Big|_{z=0} = \frac{1}{\sqrt{3}} (4\sigma T_s^4 f - c U_R) \Big|_{z=0}, \quad (15)$$

$$f = 1 - \exp(-k_0 h_0 \sqrt{3}),$$

$$T_{s,0} = T|_{z=0} = \\ = \begin{cases} T_e + (T_0 - T_e) \frac{t}{t_0} \exp\left\{-\left[\frac{r}{\Delta}\right]^3\right\}, & t \leq t_0, \\ T_e + (T_0 - T_e) \exp\left\{-\left[\frac{r - r_f}{\Delta}\right]^2\right\}, & t > t_0, \end{cases} \quad (16)$$

$$r_f = (t - t_0)\omega,$$

$$z = z_e: \quad \frac{\partial v}{\partial z} = 0, \quad \frac{\partial w}{\partial z} = 0, \quad \frac{\partial T}{\partial z} = 0, \quad (17)$$

$$\frac{\partial c_\alpha}{\partial z} = 0, \quad \frac{c}{3k} \frac{\partial U_R}{\partial z} + \frac{c}{2} U_R = 0.$$

В формулах (1)–(17) r и z — координаты (z отсчитывается от верхней границы напочвенного покрова, а r — от оси симметрии); $n = 1$ для осесимметричного случая; t — текущее время; t_0 — время формирования очага низового пожара; ω — скорость нормального распространения фронта низового лесного пожара; $R_{s,1}, R_{s,2}, R_{s,3}$ — массовые скорости пиролиза, сушки ЛГМ и горения коксики; R_1, R_2 — массовые скорости изменения O_2 и CO ; $R_{r,2}$ — массовая скорость горения летучих продуктов пиролиза; $R_3^{(s)}, R_4^{(s)}$ — массовые скорости образования сажи и дыма в газодисперсной фазе; c_p — удельная теплоемкость воздуха; $(c_p)_i, \rho_i, \varphi_i$ — удельная теплоемкость, истинная плотность и объемная доля i -й фазы (1 — сухое органическое вещество, 2 — вода в жидкокапельном связанном с органическим веществом состоянии, 3 — конденсированные продукты пиролиза (коксик), 4 — минеральная часть (зола), 5 —

газовая фаза); T, T_s — температуры газовой и конденсированной фаз; c_α — массовые концентрации ($\alpha = 1$ — кислород, 2 — оксид углерода, 3 — частицы сажи, 4 — частицы дыма); ρ_g — плотность газовой фазы; p — давление, p_g — давление газовой фазы; U_R — плотность энергии излучения; σ — постоянная Стефана — Больцмана; k — коэффициент ослабления излучения; k_0 — начальный коэффициент поглощения; k_g, k_s — коэффициенты поглощения газодисперской и конденсированной фаз; α_v — коэффициент обмена фаз; $q_{s,i}, E_{s,i}, k_{s,i}$ ($i = 1, 2, 3$) и q_1, E_1, k_1 — тепловой эффект, энергия активации и предэкспонент реакций пиролиза, испарения, горения кокса и летучих газообразных продуктов пиролиза; M_α, M_c, M — молекулярные массы индивидуальных компонентов газовой фазы, углерода и смеси газов; s, c_d — удельная поверхность фитомассы и эмпирический коэффициент сопротивления полога леса; c — скорость света; v, w — проекции скорости на оси r и z ; α_c, ν — коксовое число и массовая доля горючих газов в массе летучих продуктов пиролиза; Q — массовая скорость образования газодисперской фазы; w_* — характеристическая скорость выдува из очага низового лесного пожара; α_3, α_4 — эмпирические константы; g — ускорение свободного падения; T_0 — максимальная температура, а Δ и ω — ширина и скорость нормального распространения фронта в очаге низового лесного пожара; D_t — коэффициент турбулентной диффузии; h_0 — толщина напочвенного покрова. Индексы нуль и «е» относятся к значениям функций в очаге горения и на большом расстоянии от зоны пожара соответственно, а w — к значениям искомых функций при $z = 0$. Параметры со штрихом — пульсационные составляющие данной величины.

Система уравнений (1)–(17) описывает процессы переноса в области лесного массива. Термокинетические, термодинамические, теплофизические и структурные характеристики соответствуют ЛГМ соснового леса [1, 2]: $E_{s,1}/R = 9400$ К, $k_{s,1} = 3,36 \cdot 10^4$ с⁻¹, $q_{s,1} = 0$, $E_{s,2}/R = 6000$ К, $k_{s,2} = 6 \cdot 10^5$ с⁻¹, $q_{s,2} = 3 \cdot 10^6$ Дж/кг, $E_{s,3}/R = 10^4$ К, $k_{s,3} = 10^3$ с⁻¹, $q_{s,3} = 1,2 \cdot 10^7$ Дж/кг, $E_1/R = 11500$ К, $k_1 = 3 \cdot 10^{13}$, $q_1 = 10^7$ Дж/кг, $(c_p)_{s,1} = 2000$ Дж/(кг · К), $(c_p)_{s,2} = 4180$ Дж/(кг · К), $(c_p)_{s,3} = 900$ Дж/(кг · К), $(c_p)_{s,4} = 1000$ Дж/(кг · К), $c_p = 1000$ Дж/(кг · К), $s = 1000$ м⁻¹, $s c_d = 0,1$, $\alpha_c = 0,06$, $\rho_4 \varphi_4 = 0,08$ кг/м³, $\nu = 0,7$, $\rho_1 = 500$ кг/м³, $\rho_2 = 1000$ кг/м³, $\rho_3 = 200$ кг/м³, $\rho_e = 1,2$ кг/м³,

$c_{e,1} = 0,23$, $c_{e,2} = 0$, $\varphi_{e,3} = 0$, $p_e = 10^5 \text{ Н/м}^2$, $T_e = 300 \text{ К}$; коэффициент образования сажи в газодисперсной фазе $\alpha_3^{(s)} = 10^{-4}$, дыма — $\alpha_4^{(s)} = 0,66$; теплоемкость смеси газов в газовой фазе принималась равной теплоемкости воздуха. Для полога леса было принято, что влагосодержание $W = 0,666$, плотность слоя $\rho_{\text{сл}} = 0,5 \text{ кг/м}^3$, зольность $\zeta = 0,04$. Начальные объемные доли фаз можно определить с помощью этих значений по формулам из [4].

В уравнении сохранении энергии для газодисперсной фазы $(c_p)_4(T_s - T)R_{s,2}$ и $(c_p)_s(T_s - T)(1 - \alpha_c)R_{s,1}$ характеризуют приток тепла из твердой фазы в газовую в результате испарения и пиролиза ЛГМ, где $(c_p)_4$ — теплоемкость паров воды, а $(c_p)_s$ — теплоемкость смеси пиролитических газов. При проведении расчетов использовали так называемое двухкомпонентное приближение [4], в рамках которого определяли только концентрации кислорода и оксида углерода, а также массовые концентрации сажи и частиц дыма, сильно влияющие на перенос энергии излучением.

Границные условия (15) для плотности энергии излучения получены в результате допущения о независимости температуры слоя напочвенного покрова от его толщины и точно-го решения сопряженной задачи переноса излучения в изотермическом слое. Границное условие на нижней границе расчетной области для уравнения переноса излучения задано с помощью P_1 -приближения метода сферических гармоник [5]. В окончательном виде оно имеет следующий вид:

$$z = 0: -\frac{c}{3k} \frac{\partial U_R}{\partial z} = \frac{\varepsilon}{2(2 - \varepsilon)} (4\sigma T_{S,w}^4 - cU_{R,w}), \quad (18)$$

где ε — степень черноты напочвенного покрова, а $T_{S,w}$ и $U_{R,w}$ — температура и плотность энергии излучения на верхней границе напочвенного покрова. В выражение для U_R в (15) не входит ε . Оптические характеристики напочвенного покрова определяются значениями h_0 и k_0 . Очевидно, что значения потоков излучения, определяемые в условиях (15) и (18), должны совпадать. Приравнивая соотношения (15), (18), получаем выражение для интегральной степени черноты слоя [3]:

$$\varepsilon = \frac{4(4\sigma T_{S,w}^4 f - cU_{R,w})}{\sqrt{3}(4\sigma T_{S,w}^4 - cU_{R,w}) + 2(4\sigma T_{S,w}^4 f - cU_{R,w})}. \quad (19)$$

Из анализа этой формулы следует, что ε не является постоянной величиной, а представляет собой функцию времени и координаты r , так как $T_{S,w} = T_{S,w}(t, r)$ и $U_{R,w} = U_{R,w}(t, r)$.

Надо отметить, что в слое ЛГМ при $-h_0 \leq z \leq 0$ средние температуры газовой и конденсированной фаз для простоты принимаются одинаковыми и определяются по формуле (16). Поэтому средние объемные доли фаз и концентраций компонентов газовой фазы в почвенном покрове, которые необходимы для определения Q , $U_{R,w}$, $c_{\alpha,w}$, легко определяются в квадратурах из упрощенных уравнений сохранения массы компонентов и объемных долей при осреднении уравнений (5), (8), (9) по переменной z , при этом T и T_s определяются по формуле (16). Значение U_R находится из приближенного уравнения, которое получается из (8) при отбрасывании первого члена. Для напочвенного покрова было принято, что $W = 0,1$, $\rho_{\text{сл}} = 20 \text{ кг/м}^3$, $\zeta = 0,04$. Кроме того, во всех расчетах величины T_s по формуле (16) использованы следующие значения параметров: $t_0 = 2 \text{ с}$, $h_0 = 0,05 \text{ м}$, $\omega = 0,01 \text{ м/с}$, $\Delta = 0,3 \text{ м}$. Размер расчетной области в целом $r_e = 5 \text{ м}$, $z_e = 5 \text{ м}$.

Компоненты тензора турбулентных напряжений, турбулентные потоки тепла и массы в системе (1)–(17) записываются через градиенты среднего течения:

$$-\rho \overline{u'_i u'_j} = \mu_t \left(\frac{\partial u_i}{\partial x_j} + \frac{\partial u_j}{\partial x_i} \right) - \frac{2}{3} K \delta_{ij}, \\ -\rho \overline{u'_j c_p T'} = \lambda_t \frac{\partial T}{\partial x_j}, \quad -\rho \overline{u'_j c'_\alpha} = \rho D_t \frac{\partial c_\alpha}{\partial x_j}, \quad (20)$$

$\lambda_t = \mu_t c_p / Pr_t$, $\rho D_t = \mu_t / Sc_t$, $\mu_t = c_\mu \rho K^2 / \varepsilon$, где μ_t , λ_t , D_t — коэффициенты турбулентных вязкости, теплопроводности и диффузии соответственно; Pr_t , Sc_t — турбулентные числа Прандтля и Шмидта, полагаются равными единице. Для определения μ_t использовали локально-равновесную модель турбулентности [3]:

$$\mu_t = \rho \left(\frac{c_\mu}{c_1} \right)^{3/2} l^2 \left\{ 2 \left[\left(\frac{\partial w}{\partial z} \right)^2 + \left(\frac{\partial v}{\partial r} \right)^2 + \left(\frac{v}{r} \right)^2 \right] + \left(\frac{\partial w}{\partial r} + \frac{\partial v}{\partial z} \right)^2 - \frac{2}{3} \left[\frac{\partial w}{\partial z} + \frac{1}{r} \frac{\partial}{\partial r} (rv) \right]^2 - \frac{g}{T Pr_t} \frac{\partial \theta}{\partial z} \right\}^{1/2}, \\ l = zk_t / (1 + 2,5z\sqrt{sc_d/h}), \quad (21)$$

где константы равны $k_t = 0,4$, $c_1 = 1,44$, $c_\mu = 0,09$, $h = h_4 - h_5$ (h_4 , h_5 — высоты нижней и верхней границ полога леса на рис. 1).

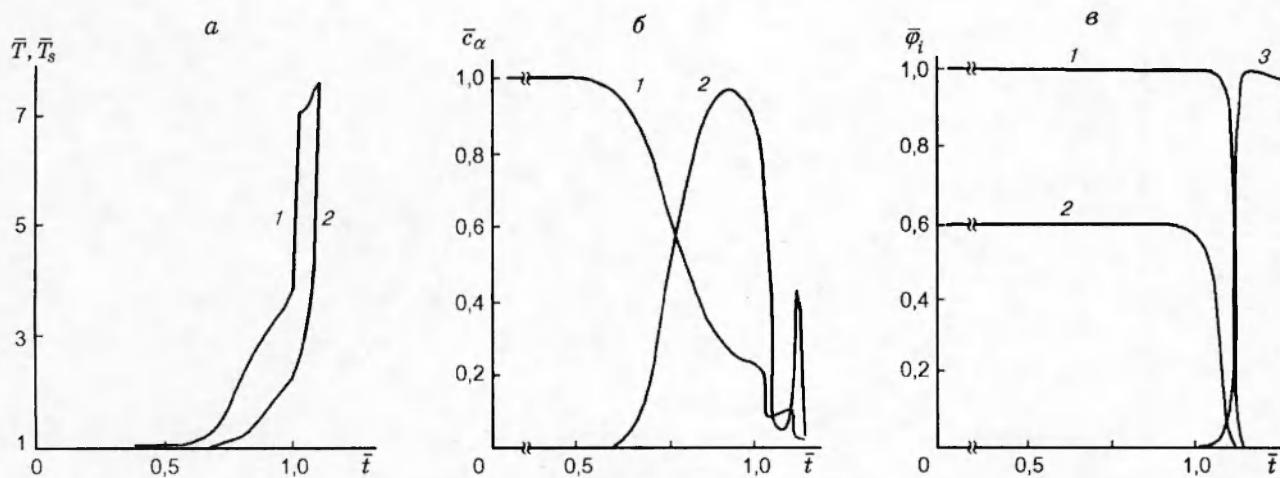


Рис. 2. Распределения безразмерных температур, концентраций и объемных долей фаз на нижней границе полога леса при $r = 0$ в зависимости от безразмерного времени $t = t/t_0$:

а: 1 — $T = T/T_e$, 2 — $\bar{T}_s = T_s/T_e$, $T_e = 300$ К, б: 1 — \bar{c}_1 , 2 — \bar{c}_2 , $c_\alpha = \bar{c}_\alpha/c_{\alpha,1}$, в: 1 — $\varphi_1 = \varphi_1/\varphi_{\epsilon,1}$, 2 — $\varphi_2 = \rho_2\varphi_2/\rho_c$, 3 — $\varphi_3 = \rho_3\varphi_3/\alpha_c\rho_1\varphi_{\epsilon,1}$

Оптические характеристики среды в пологе леса и напочвенном покрове определяли по формулам [4]

$$k_s = \alpha_s \varphi_s / d_s, \quad \beta_s = \rho_s \varphi_s / d_s, \quad (22)$$

где φ_s — объемная доля ЛГМ, d_s — диаметр типичных элементов ЛГМ, которые равномерно ориентированы по всем направлениям и имеют вид цилиндров длиной l_s , значительно превышающей d_s ; α_s, ρ_s — коэффициенты поглощения и отражения для одного элемента ЛГМ.

Коэффициенты поглощения и рассеяния для дисперсных частиц сажи и золы имеют вид [4]

$$k^{(s)} = \frac{\alpha_3}{d_3} \varphi_3 + \frac{\alpha_4}{d_4} \varphi_4, \quad \beta^{(s)} = \frac{\rho_3}{d_3} \varphi_3 + \frac{\rho_4}{d_4} \varphi_4. \quad (23)$$

Здесь $\alpha_3, \alpha_4; \rho_3, \rho_4$ и d_3, d_4 — коэффициенты поглощения, отражения и диаметры типичных сферических частиц сажи и золы (дыма), а φ_3, φ_4 — объемные доли частиц сажи и золы (дыма).

РЕЗУЛЬТАТЫ ЧИСЛЕННЫХ РАСЧЕТОВ И ИХ АНАЛИЗ

На основе изложенной выше математической постановки (1)–(17) проведены численные расчеты. В окрестности очага тепло- и массоизделия происходит всплытие нагретых масс воздуха, продуктов пиролиза и горения. В результате притока воздуха с периферии над

очагом низового пожара образуется тороидальный вихрь, благодаря которому осуществляется тепло- и массообмен конвективной колонки с внешней средой. Максимальный прогрев полога леса реализуется вблизи оси симметрии. На рис. 2 представлено изменение с течением времени температур газовой и твердой фаз, массовых концентраций кислорода и горючих продуктов пиролиза и объемных долей фаз на нижней границе полога леса на оси симметрии. Из рисунков видно, что с ростом температуры $T_{s,0}$ в очаге низового лесного пожара полог леса прогревается в основном за счет конвективного теплообмена. Как показали расчеты для рассматриваемой задачи, в течение всего процесса температура газовой фазы выше температуры твердой фазы (см. рис. 2, а). Это объясняется тем, что горение носит газофазный характер, т. е. в первую очередь нагреваются газообразные продукты горения. Механизм процесса перехода низового пожара в верховой состоит в следующем.

1. Газообразные продукты пиролиза, выделившиеся из напочвенного покрова, воспламеняются в пространстве между пологом леса и напочвенным покровом (приблизительно в момент времени 2,1 с), и возникает факел пламени над очагом лесного пожара. При этом факел пламени низового пожара касается нижней границы полога леса. Из анализа кривых рис. 2 следует, что в этот момент времени происходит уменьшение концентрации кисло-

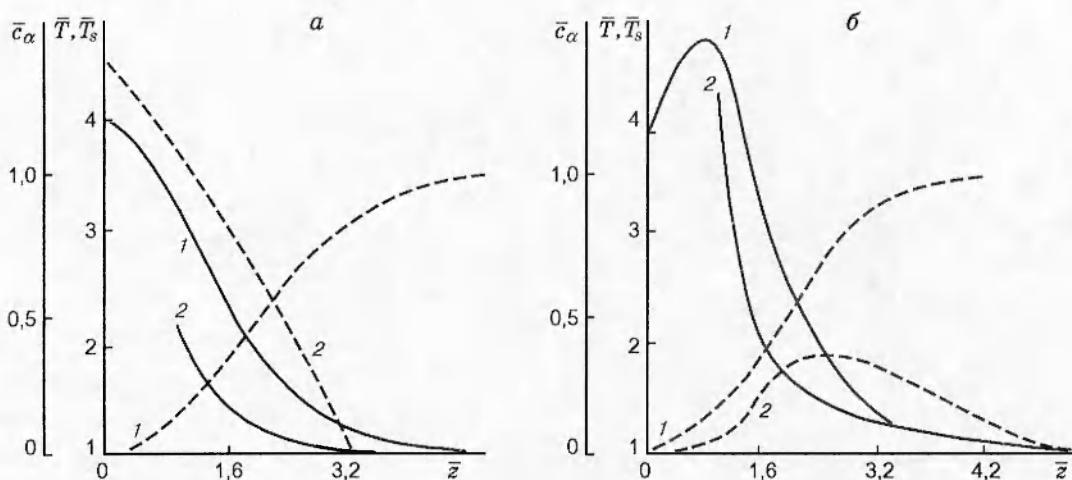


Рис. 3. Распределения безразмерных температур газовой (сплошная кривая 1) и твердой (сплошная кривая 2) фаз и безразмерных концентраций кислорода и оксида углерода (штриховые кривые 1 и 2 соответственно) на оси симметрии в зависимости от z ($z = z/h_1$):
 $t = 2,0$ (а) и $2,4$ с (б)

рода и газообразных продуктов пиролиза (см. рис. 2, б), а также рост температуры обеих фаз (см. рис. 2, а), но при этом $T > T_s$. Это объясняется тем, что горение носит газофазный характер, т. е. в первую очередь сгорают газообразные горючие продукты пиролиза и нагреваются газообразные продукты горения.

2. Как следует из анализа рис. 2, б, в, при прогреве полога леса испаряется влага, выделяются газообразные продукты пиролиза. Далее в момент времени $t \approx 2,4$ с происходит их воспламенение в пологе леса, что означает переход низового лесного пожара в верховой.

На рис. 3, а, б представлены распределения безразмерных температур \bar{T} и \bar{T}_s , и массовых концентраций кислорода и летучих горючих продуктов пиролиза на оси симметрии в различные моменты времени. Из анализа кривых видно, что при задании температуры в очаге низового лесного пожара согласно формуле (16) в момент времени $t \approx 2$ с происходит выдув летучих горючих продуктов пиролиза из напочвенного покрова. Их максимальное количество достигается на нижней границе полога леса (см. рис. 3, а, б). Затем в пространстве между пологом леса и напочвенным покровом они воспламеняются. Во время всего этого процесса происходит прогрев ЛГМ полога леса, из них испаряются влага и летучие горючие продукты пиролиза. В результате в газовой фазе образуется смесь горючего газа с окислителем, которая в момент времени $t = t_*$ (в данном слу-

чае $t_* = 2,4$ с) воспламеняется. После этого горение распространяется по пологу леса. В момент зажигания, которое происходит в газовой фазе в окрестности нижней границы полога леса, температуры газовой и твердой фаз быстро растут. Поэтому для определения времени зажигания использовалось равенство

$$\left. \frac{\partial^2 T}{\partial t^2} \right|_{t=t_*, z=h_1} = 0. \quad (24)$$

Нами было изучено также влияние параметров очага низового лесного пожара на воспламенение полога леса. Была проведена серия расчетов критического расстояния от напочвенного покрова до нижней границы полога леса (z_*) и критической энергии зажигания (Q_1) для различных значений толщины напочвенного покрова h_0 ($0,01 \leq h_0 \leq 0,05$ м). Из рис. 4, а видно, что с ростом h_0 расстояние z_* , на котором происходит воспламенение кроны, увеличивается. Это объясняется тем, что для создания очага низового лесного пожара, способного зажечь полог леса, необходимо достаточно количество ЛГМ в напочвенном покрове. С ростом высоты слоя ЛГМ увеличивается количество энергии, которое выделяется с единицы поверхности очага низового лесного пожара, а затем поступает на нижнюю границу полога леса. Следовательно, критическое расстояние до полога леса, на котором возможно воспламенение кроны деревьев, также должно увеличиваться. При этом возрастает и количе-

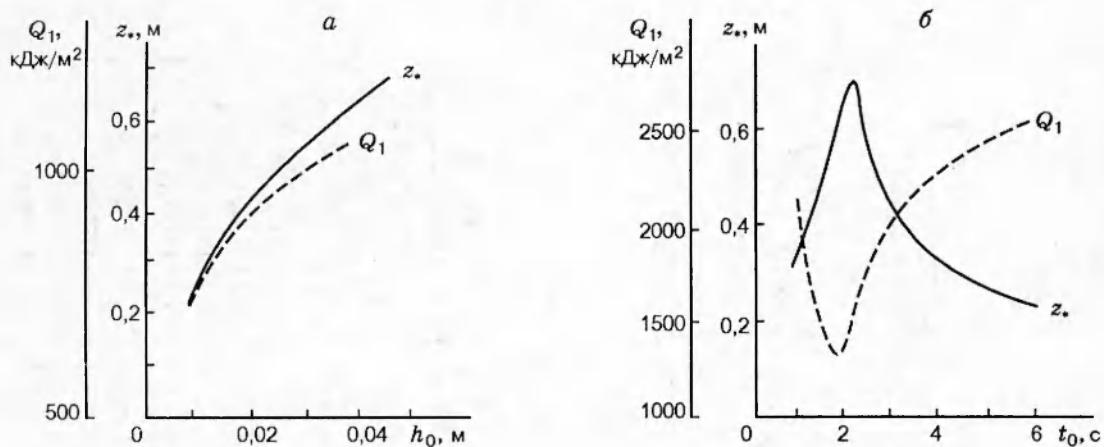


Рис. 4. Зависимости критической энергии зажигания Q_1 и критического расстояния до нижней границы полога леса z_* от толщины напочвенного покрова (а) и времени формирования очага низового лесного пожара (б)

ство энергии Q_1 , которое необходимо подвести на нижнюю границу полога леса для зажигания (см. рис. 4, а). Из формулы (16) следует, что изменение температуры в напочвенном покрове зависит от времени формирования очага низового лесного пожара t_0 . На основе численных расчетов установлено критическое значение $t_0 = t_{kp}$, при котором происходит воспламенение полога леса на максимальном расстоянии от напочвенного покрова. При этом на переход низового лесного пожара в верховой затрачивается минимальное количество энергии (рис. 4, б). Указанная ситуация реализуется, поскольку при $t_0 < t_{kp}$ температура напочвенного покрова быстро растет. Это вызывает быстрое выделение из него летучих горючих продуктов пиролиза, которые рассеиваются в пологе леса, а выдув летучих из очага низового лесного пожара почти прекращается. Сокращение времени формирования очага низового лесного пожара уменьшает время его воздействия на полог леса. Следовательно, прогрев последнего с последующими процессами испарения влаги, пиролиза ЛГМ и воспламенения возможен лишь при уменьшении расстояния от напочвенного покрова. При $t_0 > t_{kp}$ действие очага низового лесного пожара растягивается во времени, что также вызывает уменьшение расстояния от напочвенного покрова до полога леса, на котором возможен переход низового лесного пожара в верховой. При этом увеличивается количество энергии на единицу поверхности, которое необходимо подвести в полог леса (рис. 4, б). При дальнейшем увеличении

времени формирования очага пожара происходит разложение ЛГМ в напочвенном покрове без воспламенения летучих продуктов пиролиза, что напоминает процесс тления.

Для полного представления об особенностях тепло- и массообмена полога леса с газообразными продуктами горения низового лесного пожара представляют интерес изотермы газовой и конденсированной фаз (рис. 5, I, II), линии равных уровней концентраций окислителя и летучих продуктов пиролиза (рис. 5, III, IV), а также векторные поля скоростей (рис. 6). В результате анализа численных данных, представленных на рис. 5, 6, можно утверждать, что стадия прогрева характерна тем, что включает в себя образование термика — нагретых газообразных продуктов пиролиза и горения ЛГМ в очаге низового лесного пожара, всплывающих в атмосфере. Эта стадия завершается воспламенением газовой фазы в промежутке между пологом леса и напочвенным покровом (см. рис. 2). При этом существенную роль в тепло- и массопереносе играет подсос воздуха из окружающей среды. При вовлечении воздуха с периферии наблюдаются немонотонная зависимость $T(0, z)$ и грибовидная форма изотерм и линий равных уровней концентраций компонентов газовой фазы. Тороидальный вихрь вследствие действия массовых сил удаляется от оси симметрии и поднимается вверх (см. рис. 6).

На рис. 7 представлены результаты расчетов изменения величины ε с течением времени для различных запасов ЛГМ в напочвенном по-

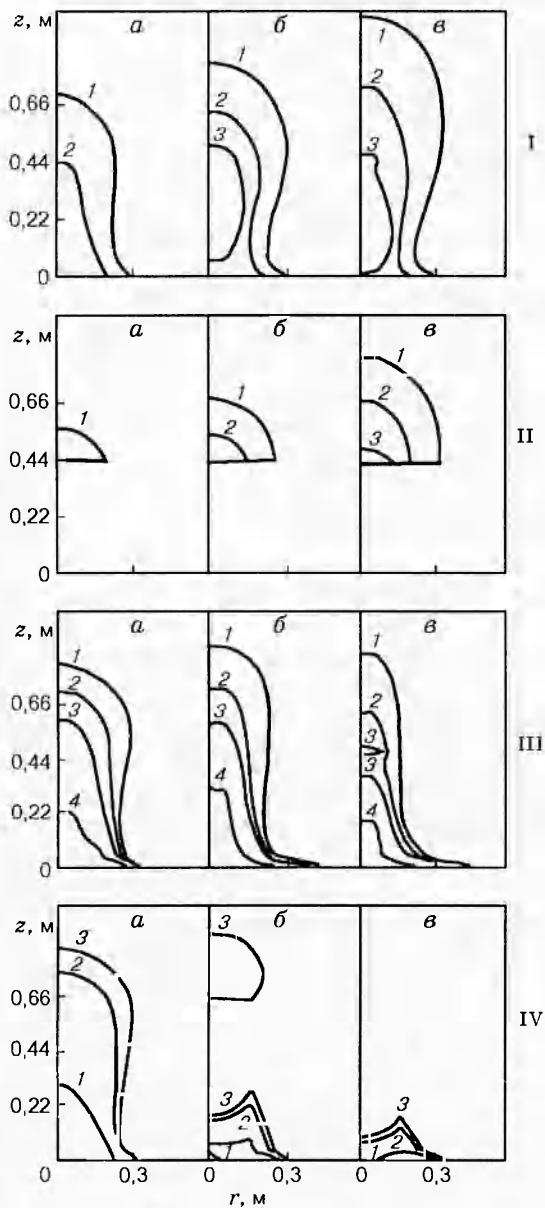


Рис. 5. Изолинии искомых функций в процессе прогрева и при зажигании ($W = 110\%$, $h_0 = 0,05$ м, $h_1 = 0,44$ м) в моменты времени $t = 2,0$ (α), 2,2 (β), 2,4 с (γ):
1 — изотермы в газовой фазе над слоем ЛГМ: $T = T/T_e = 2$ (1), 3 (2), 5 (3); II — изотермы в конденсированной фазе полога леса: $T_s = T_s/T_{s,e} = 1,5$ (1), 2 (2), 3 (3); III — линии равных концентраций кислорода: $c_1 = 0,6$ (1), 0,5 (2), 0,4 (3) и 0,1 (4); IV — линии равных относительных концентраций оксида углерода: $c_2 = 1,0$ (1), 0,5 (2), 0,4 (3)

1 — изотермы в газовой фазе над слоем ЛГМ: $T = T/T_e = 2$ (1), 3 (2), 5 (3); II — изотермы в конденсированной фазе полога леса: $T_s = T_s/T_{s,e} = 1,5$ (1), 2 (2), 3 (3); III — линии равных концентраций кислорода: $c_1 = 0,6$ (1), 0,5 (2), 0,4 (3) и 0,1 (4); IV — линии равных относительных концентраций оксида углерода: $c_2 = 1,0$ (1), 0,5 (2), 0,4 (3)

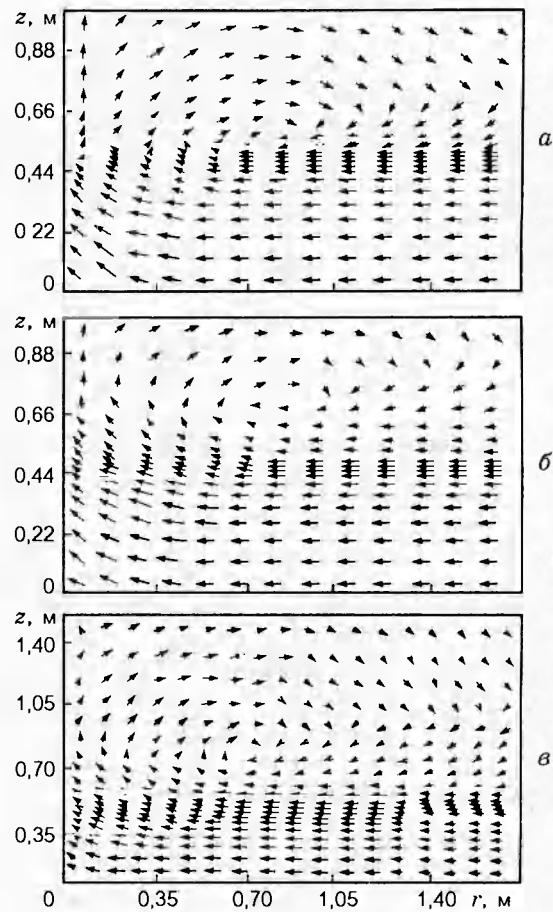


Рис. 6. Векторные поля скорости в моменты времени $t = 2,0$ (α), 2,2 (β), 2,4 с (γ)

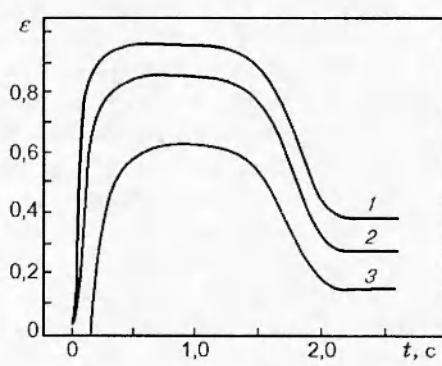


Рис. 7. Изменение степени черноты напочвенного покрова при $r = 0$ с течением времени при температуре горения 1300 К для запасов ЛГМ, равных 0,2 (1), 0,6 (2), 1 кг/м² (3)

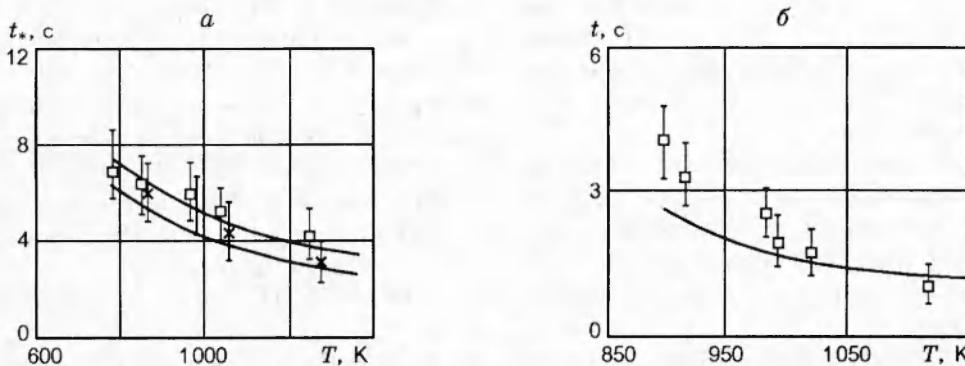


Рис. 8. Сравнение расчетных и экспериментальных данных [6, 7] времён зажигания влажной (а) и сухой (б) хвои:

а — $W = 110\%$; $w = 1 \text{ м/с}$: кривая 1 — расчет, квадраты — эксперимент, $w = 2 \text{ м/с}$: кривая 2 — расчет, крестики — эксперимент (данные [7]); б — $w = 1 \text{ м/с}$: линия — расчет, точки — эксперимент (данные [6, 7])

крове. С увеличением запаса ЛГМ значение ε выше во всё время прогрева и зажигания полога леса. Видно, что вначале значение ε возрастает почти до 1, а затем падает практически до 0,2. Это свидетельствует о том, что ε является функцией процесса горения слоя ЛГМ и в условии (19) требуется, вообще говоря, использовать функциональную зависимость $\varepsilon(t)$. При использовании граничного условия (15) нет необходимости задавать эту величину.

Проверка справедливости принятой в работе математической модели и проведенных численных расчетов по воспламенению полога леса устанавливалась сравнением с экспериментальными данными зажигания хвоинок сосны в высокотемпературном воздушном потоке, которые были получены в [6, 7]. В расчетах, как и в эксперименте, задавался выдув из напочвенного покрова инертной газовой смеси. На рис. 8 изображены расчетные зависимости времён зажигания влажной и сухой хвои. Из анализа результатов численных расчетов и экспериментальных исследований следует, что при скорости выдува $w = 2 \text{ м/с}$ зажигание влажной хвои происходит быстрее, чем при $w = 1 \text{ м/с}$. Для сухой хвои при численных расчетах в пологе леса воспламенение совокупности хвоинок происходит несколько быстрее, чем отдельных хвоинок в экспериментальных исследованиях. Этот результат согласуется с экспериментальными наблюдениями. Так, в [7] отмечается, что процессы прогрева, сушки и пиролиза как отдельной хвоинки, так и их совокупности сопоставимы в силу достаточно большого расстояния между хвоинками по сравнению с толщиной теплового пограничного слоя

на элементе ЛГМ. Однако для совокупности хвоинок перед моментом воспламенения в пологе леса образуется большее количество горючих продуктов пиролиза. Их вынос с нижней границы полога леса тормозится сопротивлением элементов ЛГМ. Совпадение опытных и расчетных данных при температуре воздуха выше 900 К следует считать вполне удовлетворительным, подтверждающим адекватность представленной в работе математической модели.

ВЫВОДЫ

1. Анализ результатов численного решения задачи перехода низового лесного пожара в верховой показал, что имеют место следующие стадии этого процесса: прогрев напочвенного покрова и полога леса, образование газообразных продуктов пиролиза напочвенного покрова и их воспламенение, образование газообразных продуктов полога леса и их зажигание.

2. В результате решения задачи радиационно-конвективного теплообмена получено, что степень черноты напочвенного покрова, определяемая выражением (19), не является заранее известной функцией времени и радиальной координаты r и изменяется в пределах $0 < \varepsilon < 1$. Поэтому целесообразно использовать сопряженную постановку задачи для математического описания (система (1)–(17)) перехода низового лесного пожара в верховой.

3. Установлено, что при воздействии очага низового лесного пожара на полог соснового древостоя характеристики его зажигания (критическая энергия зажигания Q_1 и критическое расстояние от напочвенного покрова до полога

леса z_*) немонотонно зависят от времени формирования очага низового пожара t_0 . Показано, что существует критическое значение времени t_0 , для которого Q_1 имеет минимальное, а z_* — максимальное значения.

4. Результаты теоретических исследований удовлетворительно согласуются с экспериментальными данными [6, 7], что подтверждает адекватность предложенной в работе математической модели перехода низового лесного пожара в верховой.

Работа выполнена при финансовой поддержке Российского фонда фундаментальных исследований (код проекта 96-01-00011).

ЛИТЕРАТУРА

1. Фомин А. А. Структура течения и прогрев окружающей среды над локальным очагом лесного пожара: Дис. ... канд. физ.-мат. наук. Томск, 1989.
2. Гришин А. М., Перминов В. А. Переход низового лесного пожара в верховой // Физика горения и взрыва. 1990. Т. 26, № 6. С. 27–35.
3. Гришин А. М. Общая математическая модель лесных пожаров и ее приложения // Физика горения и взрыва. 1996. Т. 32, № 5. С. 34–54.
4. Гришин А. М. Математическое моделирование лесных пожаров и новые способы борьбы с ними. Новосибирск: Наука, 1992.
5. Оцисик М. Н. Сложный теплообмен. М.: Мир, 1976.
6. Исаков Р. В. Воспламенение хвои при развитии низовых пожаров в верховые: Дис. ... канд. техн. наук. Красноярск: Институт леса и древесины СО АН СССР, 1985.
7. Леонтьев А. К., Моршин В. Н. Метод расчета воспламенения тонкой растительной частицы в конвективном потоке газа / Интенсификация лесозаготовительных и лесохозяйственных производств. Ленинград: Лесотехн. академия, 1989. С. 59–67.

*Поступила в редакцию 8/X 1995 г.,
в окончательном варианте — 18/III 1998 г.*