

УДК 539.375

ОПРЕДЕЛЕНИЕ ТРЕЩИНОСТОЙКОСТИ (K_{Ic}) ПРЕСНОВОДНОГО ЛЬДА

ДАНИЛЕНКО В. И.

Изучение закономерностей разрушения льда связано с необходимостью определения характеристик трещиностойкости льда, важнейшей из которых является трещиностойкость по отношению к нормальному отрыву K_{Ic} [1]¹. В публикуемой работе для определения энергии разрушения и трещиностойкости (K_{Ic}) пресноводных монокристаллического (тип А1) и столбчатозернистого (тип А4) льдов используется модель разрушения анизотропной линейно-упругой среды с гексагональной симметрией строения [2]. Оценки в рамках модели удовлетворительно согласуются с полученными автором экспериментальными зависимостями трещиностойкости (K_{Ic}) льдов исследованных типов от температуры и ориентации начальной трещины. Определены границы области применимости модели.

1. Модель разрушения монокристаллического льда.

1. *Основные предположения.* Рассмотрим разрушение анизотропного линейно-упругого материала, которое начинается около трещинообразных дефектов, вызывающих критическую концентрацию напряжений на краю трещины. Условие разрушения в рамках энергетического подхода механики разрушения определим как достижение скоростью высвобождения энергии деформации сопротивления материала продвижению трещины. Для квазихрупкого материала основным компонентом в этом сопротивлении является энергия новых поверхностей, определяемая через работу межатомных сил сцепления в вершине трещины. Предположим, что радиус действия межатомных сил сцепления ограничен ближайшими атомами, т. е. поперечный и продольный размеры критического элемента разрушения имеют порядок расстояний между соответствующими кристаллографическими плоскостями. Тогда оказывается возможным получить аналитические выражения для параметров распространения трещин определенных ориентаций в гексагональной кристаллической структуре через модули упругой жесткости материала и поперечный размер критического элемента разрушения.

2. *Математическое описание модели разрушения гексагональной структуры.* Оценим условие распространения моделируемой разрезом плоской трещины в анизотропном линейно-упругом теле, размеры которого много больше характерного размера трещины $2a$. Введем связанную с трещиной систему координат x_i , в которой трещина задается координатами $|x_1| < a$, $x_2 = 0$, $|x_3| < \infty$ (фиг. 1); кристаллографическую систему координат, в которой плоскость трещины задается индексами Миллера (hkl), обозначим X_i .

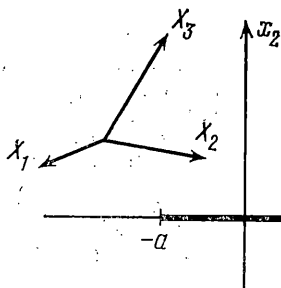
Предположим, что тело относительно оси x_2 нагружено симметрично. Обозначим относительное смещение берегов трещины через Δu_i . Пред-

¹ См. Гольдштейн Р. В., Осипенко Н. М. Механика разрушения ледяного покрова. — Препринт Ин-та проблем механики АН СССР. М., 1982, № 200. 72 с. Даниленко В. И. Экспериментальное исследование трещиностойкости (K_{Ic}) пресноводных и распресненных льдов различных структурных видов. М., 1984. — 26 с. Деп. в ВИНТИ 29.04.84; № 2803-84.

ставим напряженное состояние тела в виде суперпозиции двух полей напряжений, одно из которых соответствует сплошному телу под действием заданных нагрузок, а второе — телу с разрезом под действием только приложенных на берегах разреза нагрузок $-\sigma_{i2}(x_1)$, равных по величине и противоположно направленных напряжениям, возникающим на месте разреза в первой задаче. Тогда изменение энергии деформации тела вследствие образования трещины равно [3]:

$$W = -\frac{1}{2} \int_{-a}^a \sigma_{i2}(x_1) \cdot \Delta u_i \cdot dx_1 \quad (1.1)$$

С учетом выражений для смещения берегов Δu_i из [4] изменение энергии W запишется в связанной с трещиной полярной системе координат (r, θ) с началом в центре трещины через усредненные напряжения на берегах разреза



Фиг. 1

$$T_i(r) = \frac{1}{\pi} \int_{-\pi/2}^{\pi/2} \sigma_{i2}(r \cdot \sin \theta) \cdot (1 + \sin \theta) \cdot d\theta \quad (1.2)$$

в виде

$$W = \frac{\pi}{2} B_{ij} \int_{-a}^a T_i(r) \cdot T_j(r) \cdot |r| \cdot dr \quad (1.3)$$

где B_{ij} — тензор упругой податливости, зависящий от модулей жесткости c_{ij} материала и ориентации трещины в кристаллографической системе координат X_i .

При однородном нагружении $T_i(r) = \sigma_{i2}$ и $W = -1/2 \pi a^2 B_{ij} \sigma_{i2} \sigma_{j2}$. Отсюда скорость высвобождения энергии деформации

$$G = -\partial W / \partial a = \pi a B_{ij} \sigma_{i2} \sigma_{j2} \quad (1.4)$$

и условие квазихрупкого распространения трещины в предположении справедливости энергетического подхода механики разрушения в анизотропном случае имеет вид $G \geq 4\gamma$, где γ — поверхностная энергия в плоскости трещины. С учетом (1.4) условие квазихрупкого разрушения можно представить в виде

$$B_{ij} \sigma_{i2}^* \sigma_{j2}^* \geq 4\gamma / (\pi a^*) \quad (1.5)$$

где σ_{i2}^* — величины критических напряжений.

Полагая, что трещина распространяется в своей плоскости (hkl) , можно определить поверхностную энергию разрушения через соответствующую работу межатомных сил сцепления. В случае, когда радиус действия этих сил ограничен соседними атомами, т. е. продольный и поперечный размеры критического элемента разрушения равняются межатомным расстояниям соответственно в плоскости трещины и поперек этой плоскости, имеем согласно [5]

$$\gamma = (2/\pi)^2 c_{22}' d_{hkl} \quad (1.6)$$

где c_{22}' — приведенный к плоскости трещины (hkl) модуль жесткости c_{22} , а d_{hkl} — межплоскостное расстояние.

Более сложным в общем случае представляется анализ тензора упругой податливости B_{ij} . Однако, когда среда в связанной с трещиной системе координат является ортотропной (или имеет более высокий порядок симметрии), $B_{ij} = 0$ при $i \neq j$ [6]. В случае, когда симметрия является гексагональной [7]:

$$\frac{1}{B_{22}} = (\lambda^2 c_{33} + c_{13}) \cdot \left[\frac{c_{44} \cdot (\lambda^2 c_{33} - c_{13})}{c_{11} \cdot (\lambda^2 c_{33} + c_{13} + 2c_{44})} \right]^{1/2} \quad (1.7)$$

$$1/B_{11} = \lambda^2/B_{22}, \quad 1/B_{33} = [1/2 \cdot (c_{11} - c_{12}) \cdot c_{44}]^{1/2}, \quad \lambda^2 = (c_{11}/c_{33})^{1/2}$$

Уравнения (1.6) и (1.7) определяют все параметры, которые входят в условие разрушения (1.5), кроме критической полудлины трещины a_* . Например, для разрушения вида I:

$$\sigma_{22}^* = [4\gamma / (\pi a_* B_{22})]^{1/2} \quad (1.8)$$

Формула (1.8) позволяет получить выражения σ_{22}^* для разрушения, происходящего, в частности, по характерным кристаллографическим плоскостям кристалла льда. Как известно [8], в структуре льда атомы кислорода сконцентрированы вблизи так называемых базисных плоскостей, перпендикулярных главной оси гексагональной решетки (c -оси). Кроме того, в самих базисных плоскостях можно выделить направления $[11\bar{2}0]$, в которых параллельно вторичным осям решетки расположены плотноупакованные ряды атомов кислорода, а также промежуточные направления $[10\bar{1}0]$.

Из (1.8) имеем для трещины в базисной плоскости $\sigma_{22}^* = [4\gamma^{(b)} / (\pi a_* B_{22})]^{1/2}$, для параллельной c -оси трещины в призматической (например, $\langle 11\bar{2}0 \rangle$ или $\langle 10\bar{1}0 \rangle$) плоскости $\sigma_{22}^* = [4\gamma^{(p)} / (\pi a_* B_{11})]^{1/2}$ и для перпендикулярной c -оси трещины в призматической плоскости $\sigma_{22}^* = [4\gamma^{(p)} / (\pi a_* B_{33})]^{1/2}$, где $\gamma^{(b)}$ и $\gamma^{(p)}$ — поверхностные энергии в базисной и соответствующей призматической плоскостях.

Трещиностойкость K_{Ic} рассматриваемого тела определяется через модули податливости s_{ij} в виде [9]:

$$K_{Ic} = \left(\frac{2E\gamma}{1-\nu^2} \right)^{1/2}, \quad E = \frac{1}{s_{11}}, \quad \nu = -\frac{s_{12}}{s_{11}} \quad (1.9)$$

Таким образом, уравнения (1.8) и (1.9) позволяют определить критические напряжения и трещиностойкость (K_{Ic}) льда через модули жесткости и параметры кристаллической решетки материала.

2. Экспериментальное определение трещиностойкости (K_{Ic}) пресноводного льда.

1. *Исследование типа льда.* В качестве объекта исследования был выбран пресноводный лед типа А1, отличающийся крупными размерами монокристаллических блоков и вертикальным направлением c -осей, и типа А4, отличающийся волокнистой текстурой, характерным увеличением поперечных размеров кристаллов по толщине ледяного покрова и горизонтальной ориентацией c -осей [10]. Тип льда, ориентация и размеры кристаллов определялись при вращении шлифов льда в поляризованном свете. Размеры монокристаллических блоков льда типа А1 составляли не менее 10 см с угловой разориентацией соседних блоков не более 10° . В образцах льда типа А4 горизонтальный размер кристаллов изменялся по толщине ледяного покрова (около 8 см) от 1–2 мм в верхней части до 8–10 мм на нижней поверхности.

2. *Методика определения трещиностойкости (K_{Ic}) льда.* Использовалась модифицированная методика определения трещиностойкости (K_{Ic}) при внецентренном растяжении компактного прямоугольного образца с боковым надрезом сосредоточенными силами, приложенными к берегам надреза. Более подробно эта методика описана в [1].

Образцы вырезались из замороженных ледяных пластин одноручной или ленточной пилой; размеры (в см) их изменялись от $1,5 \times 1,5 \times 2,0$ до $8 \times 8 \times 12$. Упоры для нагружающих захватов глубиной и шириной около 0,5 см вырезались ленточной пилой.

Начальная краевая трещина имитировалась надрезом ленточной пилой

с шириной полотна около 1 мм; вершина надреза формировалась скальпелем. Длина надреза составляла около половины ширины образца. В образцах льда типа А1 вершина надреза находилась в центральной части монокристаллического блока, так что по крайней мере в начале распространения трещина развивалась в монокристаллическом льду.

Исследовались образцы со следующими ориентациями начальных надрезов относительно выделенных направлений анизотропии: для льда типа А1 — в базисной плоскости, по направлению c -оси и с фронтом, параллельным c -оси; для льда типа А4 — вдоль и поперек удлиненных кристаллов льда.

Нагружение образцов производилось с помощью электропривода. Время до разрушения определялось по записанным в процессе испытания временным разверткам нагрузки. Скорость нагружения льда в вершине трещины K_T составляла от 0,1 до 1,0 с⁻¹.

Испытания проводились в холодном помещении и в холодильной камере при температурах от 0° С до -20° С.

3. Вид разрушения. Во всех испытаниях излом имел хрупкий характер. В образцах льда типа А1 во всем интервале температур и в образцах льда типа А4 при температурах ниже -4° С происходило транскристаллитное разрушение. Поверхность разрушения напоминала излом силикатного стекла.

Во всех испытаниях нагрузка практически линейно возрастала до момента разрушения и резко уменьшалась до нуля после разрушения.

Эти факты свидетельствуют о квазихрупком режиме разрушения льда при данных условиях испытаний, что позволяет использовать при анализе результатов методы линейной механики разрушения.

3. Параметры разрушения пресноводного льда (типы А1 и А4).

1. Экспериментальные данные. В зависимости от условий испытаний трещиностойкость (K_{Ic}) пресноводного льда типов А1 и А4 изменялась в пределах 180—440 кН/м^{3/2} и 110—320 кН/м^{3/2} соответственно, что согласуется с данными работы [1]. Среднеквадратичный разброс отдельных значений не превышал 30% средней величины.

В исследуемом диапазоне условий испытаний трещиностойкость льда слабо зависела от скорости деформирования.

Приведенные в табл. 1 экспериментальные данные свидетельствуют о слабой зависимости K_{Ic} монокристаллического льда от ориентации начального надреза (1 — надрез в базисной плоскости, 2 — фронт надреза совпадает с направлением c -оси, 3 — надрез параллелен c -оси).

Трещиностойкость монокристаллического льда возрастала при понижении температуры от 0 до -20° С (кривая 2 фиг. 2 соответствует усредненным по ориентациям начального надреза значениям K_{Ic} при данной температуре).

Экспериментальные значения K_{Ic} столбчатозернистого льда типа А4 приведены на фиг. 3 (кривые 2, 3 и 4 соответствуют результатам испытаний образцов со средним поперечным размером d зерна около 3, 5 и 8 мм). Видно, что температурная зависимость трещиностойкости льда типа А4 аналогична соответствующей зависимости K_{Ic} монокристаллического льда, но при температурах ниже -5° С выражена заметно слабее. Кроме того, K_{Ic} столбчатозернистого льда возрастает при увеличении среднего поперечного размера зерна.

2. Оценка K_{Ic} в рамках модели. Используя экспериментальные значения модулей упругой жесткости пресноводного монокристаллического льда при 0, -10 и -15° С [11] по формуле (1.6) с учетом температурных зависимостей параметров решетки льда при температурах от 0 до -180° С [12], получим приведенные в табл. 2 значения поверхностных энергий разрушения в базисной и призматических $\langle 1120 \rangle$ и $\langle 10\bar{1}0 \rangle$ плоскостях. Видно, что энергия межжатоного сцепления соседних кристаллографических плоскостей льда даже вблизи точки плавления много больше

Таблица 1

Плоскость надреза	0° С	-10° С	-15° С
1	202±34	336±94	414±85
2	147±28	335±50	439±72
3	184±31	318±40	460±150
Среднее	180±40	330±90	440±150

Таблица 2

Плоскость трещины	0° С		-10° С		-15° С	
	γ	K_{Ic}	γ	K_{Ic}	γ	K_{Ic}
<0001>	3,9±0,4	220±20	4,8±0,5	290±30	5,0±0,5	330±30
<1120>	3,6±0,4	210±20	4,4±0,4	270±30	4,9±0,5	310±30
<1010>	3,1±0,3	200±20	3,8±0,4	260±30	4,2±0,4	290±30

не только энергии межзеренных границ (около 0,065 Дж/м² [13]), но и энергии границы раздела «воздух — лед» (около 0,105 Дж/м² [13]).

Вычисленные по формуле (1.9) с учетом погрешности определения c_{ij} [11] значения K_{Ic} монокристаллического льда приведены в табл. 2 и на фиг. 2, 3 (кривые 1). Сравнение их с экспериментальными данными показывает, что предлагаемая модель удовлетворительно описывает трещиностойкость монокристаллического льда и столбчатозернистого льда с $d \geq 5$ мм. В частности, в диапазоне температур от 0 до -15° С подтверждаются сделанные выше выводы относительно слабой зависимости K_{Ic} льда от ориентации начальной трещины и возрастания K_{Ic} с понижением температуры. С учетом слабого роста $|c_{ij}|$ при понижении температуры от 0 до -140° С [14] можно предположить, что эти выводы верны в более широком диапазоне температур. Однако правомерность подобных предположений нуждается в экспериментальном подтверждении.

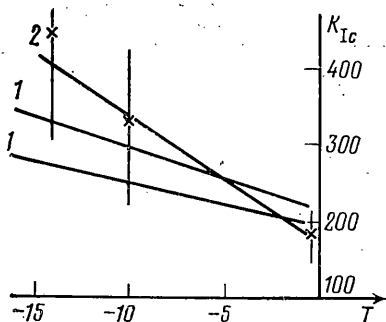
Вычисление в рамках модели предельного напряжения σ_{22}^* осложняется необходимостью определения характерного размера a_* , вызывающего разрушение трещиноподобного дефекта. Решая обратную задачу — определяя согласно формуле (1.8) a_* , например, для $\sigma^* \sim 1$ МПа, получим около 0,4 мм, что согласуется с размером включений в монокристаллическом льде [9].

4. Область применимости модели. Представленная выше модель соответствует квазихрупкому режиму разрушения. Для оценки области ее применимости рассмотрим растяжение поликристаллического агрегата с плоской трещиной, ограниченной размером d зерна. Критическое напряжение квазихрупкого распространения такой трещины вида I имеет вид $\sigma^* = K_{Ic} Y d^{-1/2}$, где Y — тарировочный множитель порядка единицы.

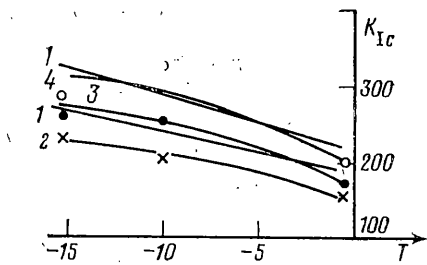
Поскольку напряжение текучести поликристаллического льда $\sigma_Y = \sigma_i + k_Y d^{-1/2}$, где σ_i и k_Y — экспериментально определяемые величины (при -10° С и $\dot{\epsilon} = 2,1 \cdot 10^{-5}$ с⁻¹, $\sigma_i = 0,8$ МПа и $k_Y = 0,097$ МПа·м^{-1/2} [15]), то критерий перехода от пластического деформирования к хрупкому записывается в виде

$$K_{Ic} Y d^{-1/2} = \sigma_i + k_Y d^{-1/2} \quad (4.1)$$

Если скорость неупругой деформации связать с напряжением σ_i выражением $\dot{\epsilon} = A \sigma^n \exp[-W_a/(kT)]$, где A и n — постоянные, W_a — энергия



Фиг. 2



Фиг. 3

активации и k — постоянная Больцмана, то переходная скорость $\dot{\epsilon}^*$ от неупругого разрушения к хрупкому запишется

$$\dot{\epsilon}^* = A \left(\frac{K_{Ic} Y - k_Y}{d^{3/2}} \right)^n \exp \left(- \frac{W_a}{kT} \right) \quad (4.2)$$

Используя значения A , n и W_a из [15], получим, что при температуре -10°C для $d=1$ мм имеем $\dot{\epsilon}^* = 2 \cdot 10^{-4} \text{ с}^{-1}$, а для $d=10$ мм — $\dot{\epsilon}^* = 10^{-5} \text{ с}^{-1}$. Эти значения удовлетворительно согласуются с экспериментально полученной величиной $\dot{\epsilon}^* \sim 10^{-4} \text{ с}^{-1}$ для растяжения образцов поликристаллического льда с $d \sim 0,7$ мм при -7°C [16], что подтверждает достоверность проводимых оценок.

ЛИТЕРАТУРА

1. Гольдштейн Р. В., Осипенко Н. М. Механика разрушения и некоторые вопросы разрушения льда. — В кн.: Механика и физика льда. М.: Наука, 1982, с. 65–94.
2. Yoo N. H. The elastic energy of slit cracks in hexagonal crystals. — Scripta Metallurgica, 1979, v. 13, No. 2, p. 131–136.
3. Билби Б., Эшелби Дж. Дислокации и теория разрушения. — В кн.: Разрушение. Т. 1. / Под ред. Г. Либовица. М.: Мир, 1973, с. 112–209.
4. Stroh A. N. Dislocations and cracks in anisotropic elasticity. — Philos. Mag., Eighth ser., 1958, v. 3, No. 30, p. 625–646.
5. Macmillan N. H., Kelly A. On the relationship between ideal tensile strength and surface energy. — Mater. Sci. Engng, 1972, v. 10, No. 3, p. 139–143.
6. Chou Y. T., Young H. C. The energy of a slit cracks in an orthotropic medium. — Scripta Metallurgica, 1974, v. 8, No. 1, p. 71–74.
7. Savin M. M., Chernov V. M., Strokova A. M. Energy factor of dislocation in hexagonal crystals. — Phys. Status Sol. (a), 1976, v. 35, No. 2, p. 747–754.
8. Уикс У. Ф., Ассур А. Разрушение озерного и морского льда. — В кн.: Разрушение. Т. 7. Ч. 1. / Под ред. Г. Либовица. М.: Мир, 1976, с. 513–623.
9. Парис П., Си Дж. Анализ напряженного состояния около трещин. — В кн.: Прикладные вопросы вязкости разрушения. М.: Мир, 1967, с. 64–142.
10. Черепанов Н. В. Классификация льдов природных водоемов. — В кн.: Строение и физико-механические свойства льда. — Тр. Арктического и Антарктического н.-и. ин-та, 1976, вып. 331, с. 77–99.
11. Богородский В. В. Упругие модули кристалла льда. — Акуст. ж., 1964, т. 10, вып. 2, с. 152–155.
12. Lonsdale D. K. The structure of ice. — Proc. Roy. Soc., A, 1958, v. 247, No. 1251, p. 424–434.
13. Ketcham W. M., Hobbs P. V. An experimental determination of the surface energies of ice. — Philos. Mag., 1969, v. 19, No. 162, p. 1161–1173.
14. Danil G. Elastic moduli of ice. — In: Physics of ice. Proc. Internat. Symp. of Physics of Ice. N. Y.: Plenum Press, 1969, p. 223–230.
15. Muguruma J. Effects of surface condition on the mechanical properties of ice crystals. — Appl. Phys., 1969, v. 2, No. 2, p. 1517–1525.
16. Hawkes I., Mellor M. Deformation and fracture of ice under uniaxial stress. — J. Glaciol., 1972, v. 11, No. 61, p. 103–131.

Москва

Поступила в редакцию
15.XI.1984