

М.Б.Гейликман

О МЕДЛЕННОМ СКОЛЬЖЕНИИ НЕОДНОРОДНО-ШЕРОХОВАТЫХ ПОВЕРХНОСТЕЙ

M.B. Geilikman

SLOW SLIDING OF NONHOMOGENEOUSLY ROUGH SURFACES

Theoretical model of nonhomogeneous friction of nominally flat rough surfaces is formulated. Two types of nonhomogeneities are considered: random fluctuation of fractal relief of rough surfaces, and inhomogeneities of density of asperities. It is shown that interaction of inhomogeneities may lead to instability of slow sliding. A jump of displacements occurs under smooth relative movement of contacting surfaces. Rapid temporal rate of displacements appears as a precursor immediately before the instability time: $| \partial u / \partial t | \sim (t_c - t)^{-1/2}$.

Введение

В ряде работ, как экспериментальных [1-3], так и теоретических [4] отмечалось, что пространственная неоднородность силы трения может приводить к неустойчивости стационарного (ацесмического) скольжения. В экспериментах Моги [1] было обнаружено также, что пространственная неоднородность плоскости скольжения приводит к характерным аномалиям деформации непосредственно перед потерей устойчивости. Эти аномалии предваряющей деформации представляют интерес как предвестник неустойчивости. В настоящей работе рассматривается теоретическая модель трения неоднородно-шероховатых поверхностей, в которой может возникать неустойчивость медленного скольжения, и выясняется, какие признаки можно считать предшествующими этой неустойчивости.

Модель трения

Проблема контакта шероховатых поверхностей, очевидно, весьма сложна и при ее решении трудно обойтись без каких-либо модельных упрощений. Одно из них, вытекающее из эксперимента, заключается в том, что по мере сближения шероховатых поверхностей растет число пятен, вступающих в контакт, но средний размер отдельного пятна остается практически постоянным. Это позволило развить упрощенную, но физически ясную модель контакта шероховатых поверхностей [5-8], находящуюся в согласии с законом Амонтона. Дальнейшее развитие эта

теория получила в работе [9], где, в частности, была учтена адгезия в упругом контакте и получены отклонения от закона Амонтона. Обобщая результаты перечисленных работ, нормальное напряжение на контакте номинально плоских шероховатых поверхностей можно записать в следующем приближенном виде:

$$P_n = n_1 n_2 s_a f_a I(h/d). \quad (1)$$

Поясним обозначения: n_1, n_2 - плотности шероховатостей (на единицу номинальной площади) соответственно на 1-й и 2-й поверхностях; f_a - характерное значение нормальной силы на пятне отдельного парного контакта со средней площадью пятна s_a . Безразмерная функция $I(x)$ описывает зависимость напряжения от сближения h , т.е. от величины перекрытия шероховатых слоев, а d имеет смысл характерной высоты шероховатостей. Выполнение закона Амонтона заключается в том, что нормальное напряжение P_n и касательное напряжение P_f , создаваемое трением, имеют одну и ту же функциональную зависимость от сближения $I(h/d)$, так что выполняется соотношение:

$$P_f = \kappa P_n, \quad (2)$$

где коэффициент пропорциональности κ можно назвать локальным коэффициентом трения. Относительно зависимости $I(x)$ считается обычно, что при малых сближениях [6]

$$I(x) \sim x^v, \quad (3a)$$

где $v=2+6$. При больших сближениях [8] используется

$$I(x) \sim e^x, \quad (3b)$$

а также другие, более сложные зависимости [6, 8].

В перечисленных выше работах [5-8] формулы типа (1) были написаны для однородного случая, т.е. когда n_1, n_2 и h не зависят от координат. Однако, как мы теперь знаем, реальные шероховатые поверхности имеют многомасштабную, фрактальную структуру [10-12]. Иными словами, рельеф шероховатой поверхности $z(r)$ ($r=x, y$) имеет не какую-то одну длину неоднородности, а целый спектр характерных длин, вообще говоря, вплоть до самых больших - порядка размеров образца. Это означает, что сближение

$$h = z_2(r) - z_1(r) \quad (4)$$

следует считать зависящим от координат в формуле (1), которую теперь мы будем понимать в локальном смысле ($z_1(r)$ - рельеф верхней, а $z_2(r)$ - рельеф нижней поверхности). При выводе формулы (1) предполагается, что на каждой из соприкасающихся площадок находится

статистически большое число шероховатостей. В то же время мы считаем, как это обычно делается в теории континуума, что размер площадки мал по сравнению с характерными макромасштабами задачи и в этом смысле на площадке можно определить локальные макровеличины. Такие элементы объема или поверхности называются в теории континуума физически бесконечно малыми. Вертикальную координату базы поверхности [5, 6] (т.е. z-координату наиболее высокой шероховатости на данной физически бесконечно малой площадке) мы назовем локальным значением рельефа $z(r)$.

Как правило, $z(r)$ может рассматриваться как гауссово случайное поле, причем для фрактальных поверхностей его дисперсия является растущей функцией в зависимости от размеров области усреднения [12, 13], о чем пойдет речь ниже. Таким образом, флуктуации рельефа приводят к большим пространственным флуктуациям силы трения.

Для существенно неоднородных поверхностей плотности шероховатости также следует считать зависящими от координат: $n_i = n_i(r)$. Эти неоднородности мы будем считать детерминированными и рассмотрим их взаимодействие.

Уравнение для смещения

Рассмотрим задачу о смещениях упругого полупространства (для определенности – верхнего полупространства "1"), к поверхности которого приложены силы (1) и (2). Для простоты будем считать нижнее полупространство "2" абсолютно жестким, а интересующее нас верхнее полупространство "1" недеформируемым в z-направлении, перпендикулярном плоскости поверхности. Полупространство "1" покоятся, а нижнее – "2" – медленно движется со скоростью V так, что можно рассматривать задачу квазистатически. По мере движения локальная сила трения флуктуирует, что в свою очередь вызывает флуктуации смещения. Как было отмечено еще в работе [9], флуктуации смещения велики даже в таком простом случае, когда на границе полупространства приложены гауссово случайные силы. В точку пространства с радиусом-вектором r попадает элемент границы (вещество) из точки $r-u(r)$, где $u(r)$ – смещение поверхности "1". Поэтому в точке пространства с координатой r будут действовать силы

$$P_n(r) = n_1(r-u(r))n_2(r)f_a s_a I \{[z_2(r)-z_1(r-u(r))] / d\}, \quad (5a)$$

$$P_f(r) = \times P_n(r). \quad (5b)$$

Подчеркнем, что сдвиг аргумента вида $r \rightarrow r-u(r)$ еще не означает

отклонения от линейной теории упругости. Для применимости линейной теории упругости нужно, чтобы были малы деформации, т.е. не сами смещения, а их градиенты. Рассуждения такого рода использовались ранее при рассмотрении сил в диэлектриках и флюктуаций поля смещений в двумерных кристаллах [14, § 138, 15, § 15]. Используя известные формулы теории упругости [16], запишем смещения на поверхности полупространства:

$$u_\alpha(r) = f_a s_a \int d^2 r' [G_{\alpha z}(r-r') + \times G_{\alpha x}(r-r')] \times \\ \times n_1(r-u(r')) n_2(r') I \{h(r')/d\}, \quad (6)$$

где $h(r) = z_2(r) - z_1(r-u(r))$, а $G_{\alpha\beta}(r-r')$ – функция Грина упругого полупространства. Мы считаем, что сила трения направлена по оси x . Уравнение (6) представляет собой нелинейное интегральное уравнение для $u(r)$, которое едва ли можно решить в общем виде. По этим причинам перейдем к упрощениям.

Пусть характерный масштаб изменения $n_i(r)$ порядка R . На масштабах порядка R функция сближения $I(h/d)$ сильно осциллирует за счет тех длин волн в спектре рельефа, которые значительно меньше, чем R . Поэтому под интегралом в формуле (6) можно произвести усреднение по быстроосциллирующим гармоникам. Для этого рельеф $z(r)$ несколько условно разобьем на две части:

$$z(r) = \zeta_R(r) + \xi_R(r), \quad (7)$$

где ζ_R содержит гармоники с длинами волн $\lambda > R$, а ξ_R – с $\lambda < R$. Производя усреднение, заменим под интегралом

$$I \Rightarrow \langle I \rangle_R, \quad (8)$$

где $\langle \dots \rangle_R$ – усреднение по быстроосциллирующим гармоникам ξ_R .

Далее будем считать, что неоднородности плотности шероховатостей можно считать локализованными в том смысле, что расстояния между неоднородностями гораздо больше их характерного размера R . В этом случае можно рассмотреть задачу о парном столкновении неоднородностей, одна из которых находится на нижней, а другая на верхней поверхности.

Вблизи неоднородности плотность можно записать в следующем виде:

$$n_i(r) = \bar{n}_i + n_i(r-r_i), \quad (9)$$

где \bar{n}_i не зависит от координат. Функции $n_i(r-r_i)$, описывающие форму неоднородности, имеют максимум при $r=r_i$ и спадают до нуля при $|r-r_i| \gg R$.

Найдем ту часть смещения (обозначим ее v_α), которая обусловлена взаимодействием неоднородностей, т.е. зависит сразу от координат и той и другой неоднородности. Из формул (6) и (9) получаем:

$$v_\alpha = f_a s_a \int d^2 r' [G_{\alpha z}(r-r') + x G_{\alpha x}(r-r')] \langle I \rangle_R n_1(r'-\tilde{r}_1 - v(r')) \times \\ \times n_2(r'-r_2), \quad (10)$$

где введено обозначение: $\tilde{r}_1 = r_1 - u+v$. Чтобы вычислить интеграл в явном виде следует задаться каким-либо конкретным видом неоднородностей. Возьмем следующую простую форму:

$$n_i(r-r_i) = n_{im} \exp[-(r-r_i)^2/R^2]. \quad (11)$$

После чего в формуле (10)

$$n_1(r'-\tilde{r}_1 - v) n_2(r'-r_2) = \\ = n_{1m} n_{2m} \exp[-[v(r')-\rho]^2/2R^2] \exp[-2(r'-r_m)^2/R^2], \quad (12)$$

где введены обозначения

$$\rho = r_2 - r_1, \quad (13a)$$

$$r_m = \tilde{r}_1 + v + r_2. \quad (13b)$$

Из (10) и (12) видно, что основной вклад в интеграл вносится областью порядка R вокруг точки r_m , и медленно меняющиеся $v(r')$ и $u(r')$ можно взять при $r'=r_m$. Положив также и внешний аргумент $r=r_m$, получим уравнение для $v(r_m)$. Запишем его в безразмерном виде:

$$w = v \exp[-(w-\tau)^2/2], \quad (14a)$$

где

$$w = v_x(r_m)/R, \quad (14b)$$

$$\tau = [r_{2x} - \tilde{r}_{1x}(r_m)]/R, \quad (14b)$$

$$\gamma = \frac{1}{\mu} n_{1m} n_{2m} f_a s_a \langle I(r_m) \rangle_R \exp[-\rho_y^2/2R^2], \quad (14g)$$

y -компоненты расстояния между неоднородностями $\rho_y = r_{2y} - \tilde{r}_{1y}(r_m)$ играет роль "прицельного расстояния". Величина μ , имеющая смысл эффективной жесткости взаимодействия неоднородностей, определяется формулой

$$1/\mu = 2^{-1/2} \int d^2 s [G_{xz}(s) + x G_{xx}(s)] \exp(-s^2). \quad (15)$$

При выводе формул (14) и (15) был использован тот факт, что функция Грина является однородной функцией первого порядка $\sim 1/r$, и в интеграле была сделана замена переменной интегрирования $s = 2^{1/2}(r'-r_m)/R$. Чтобы можно было для простоты ограничиться одним

уравнением (лишь для x -компоненты смещения) мы рассматриваем случай "лобового" столкновения неоднородностей, когда $r \ll R$. В общем случае из уравнения (10) легко получить систему уравнений для обеих x - и y - компонент смещения.

Обратимся теперь к вычислению $\langle I \rangle_R$ и проведем это для того случая, когда $I(x)$ имеет вид (3б):

$$I(h/d) = \exp(h/d), \quad (16)$$

любую зависимость вида (3а) можно получить дифференцированием (16) нужное число раз по d^{-1} . Подставляя (7) в (16), получим

$$\langle I \rangle_R = \exp[(\zeta_{R2} - \zeta_{R1})/d] \langle \exp[(\zeta_{R2} - \zeta_{R1})] \rangle_R. \quad (17a)$$

Считая ξ , как и в [12,13], гауссовым случайным полем, находим

$$\langle \exp[(\zeta_{R2} - \zeta_{R1})/d] \rangle_R = \exp[(\langle \xi_{R1}^2 \rangle + \langle \xi_{R2}^2 \rangle)/2d^2]. \quad (17b)$$

Из экспериментальных [10] и теоретических [11-13] исследований шероховатых поверхностей следует, что

$$\langle \xi_R^2 \rangle = k^{2(1-H)} R^{2H}, \quad (18)$$

где $0 < H < 1$ с наиболее характерным значением для большинства шероховатых поверхностей $H=1/2$. Величина k , имеющая размерность длины, называется топотезой [10]. Считая для простоты, что размерность H одинакова для обеих поверхностей, получим окончательно:

$$\langle I \rangle_R = \exp[(\zeta_{R2} - \zeta_{R1})/d] \exp[k^{2(1-H)} R^{2H}/d^2]. \quad (19)$$

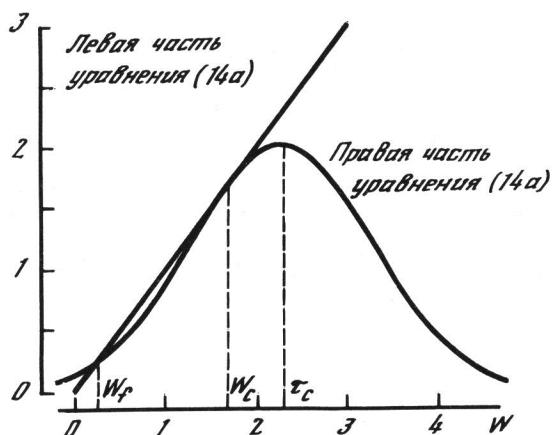
Таким образом $\langle I \rangle_R$ возрастает с ростом R . Если шероховатая поверхность имеет некую максимальную длину неоднородности λ_{max} , то при $R > \lambda_{max}$ в показателе экспоненты будет стоять λ_{max} вместо R , и дальнейший рост прекратится.

Отметим, что если бы мы вычисляли деформацию, т.е. продифференцировали по r выражение (10), то подынтегралом стояла бы производная функции Грина $\sim 1/r^2$. Это дает резкое поведение подынтегрального выражения при малых r : $\int d^2r/r^2 \sim \int dr/r$. В этой ситуации функцию сближения I уже нельзя заменять средним значением, и деформации не могут быть большими из-за роста $\langle I \rangle_R$.

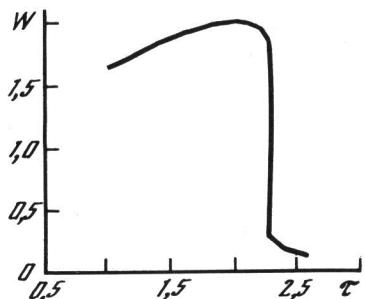
Если в уравнении (14)

$$\gamma < \gamma_m = e^{1/2}, \quad (20)$$

то имеется лишь одно решение, которое плавно зависит от τ - расстояния между неоднородностями, если же $\gamma > \gamma_m$, то при постепенном изменении τ в некой точке τ_c происходит перескок с одного решения на другое. Эта ситуация проиллюстрирована на рис.1. На рис.2 пока-



Р и с . 1



Р и с . 2

зано изменение смещения как функции расстояния между неоднородностями τ . Ситуация оказывается аналогичной зацеплению межфазного фронта (тройной линии) на примеси, которое было исследовано Жоанини и Де Женнем [17].

Вблизи точки перескока поведение $w(\tau)$ легко получить в аналитическом виде:

$$w = w_c + A(\gamma) (\tau_c - \tau)^{1/2}. \quad (21)$$

Зависимость коэффициента $A(\gamma)$ задается в неявном виде:

$$A(\gamma) = [2w_c / (w_c^2 - 1)]^{1/2}, \quad (22a)$$

$$\gamma = w_c \exp(1/2w_c^2). \quad (22b)$$

Поведение $w(\tau)$ вида (21) дает, очевидно, резкий корневой рост производной смещения по времени перед неустойчивостью. Возвращаясь к размерным переменным, получим из (21)

$$|\partial u_x(r_m)/\partial t| \approx \frac{A(\gamma) (RV)^{1/2}}{2} (t_c - t)^{-1/2}, \quad (23)$$

где V – скорость относительного перемещения поверхностей. Отметим, что при $\gamma > \gamma_m \ll \gamma_m$ коэффициент $A(\gamma)$ велик. Из (22) следует, что в этом случае

$$A(\gamma) \approx [\gamma_m / (\gamma - \gamma_m)]. \quad (24a)$$

В этой области легко получить связь $A(\gamma)$ со скачком смещения при срыве $\Delta u/R = w_c - w_f$ (см. рис.1):

$$A(\gamma) \approx (3R/\Delta u). \quad (24b)$$

Из сказанного выше следует, что зацепление неоднородностей и последующий срыв может происходить при $\gamma > \gamma_m$, т.е. для достаточно больших неоднородностей. Оценка минимального размера неоднороднос-

ти R_m , начиная с которого становится возможным зацепление при $R > R_m$, существенно зависит от конкретного вида функции сближения. Для экспоненциальной зависимости (16) получим из (14г), (18) и (19) при $H=1/2$:

$$R_m \sim \frac{d^2}{k} \ln(\mu / \eta_{1m} \eta_{2m} f_a s_a) \sim \frac{d^2}{k} \ln(\mu A_n^2 / \sigma_a^2 A_f^2). \quad (25)$$

Для природных образцов $k \sim 1$ см (для Arizona Bonito Lava-Flow $k=2,3$ см [10]), $\sigma_a \sim f_a / s_a$ – напряжение в пятне отдельного контакта, A_f – фактическая, а A_n – номинальная площади контакта. Как известно, $A_f/A_n \sim 0,1+0,01$. Если считать, как обычно [6], что характерные деформации $\varepsilon \sim \sigma/\mu \sim 10^{-4}$ [18. С.109], и положить для оценки $d \sim k$, то получим из (24): $R_m \sim 10+10^2$ см, т.е. зацепление вполне реально.

Заключение

Таким образом, в предложенной модели неоднородного трения возникает неустойчивость медленного скольжения – скачок смещения при плавном относительном смещении поверхностей. Предвестником неустойчивости может служить резкое возрастание скорости изменения смещений: $|\partial u / \partial t| \sim (t_c - t)^{-1/2}$. Эта неустойчивость не связана с достижением какого-либо порога по напряжению или по деформации. В данном случае "управляющей переменной" является само смещение, точнее, относительное перемещение контактирующих поверхностей с неоднородностями. Отметим, что корневое поведение скорости смещения не зависит от конкретной, выбранной нами формы неоднородности (11), а является следствием близости к точке касания левой и правой частей уравнения (14а) (см. рис.1). Ситуация, видимо, может измениться, если неоднородности плотности нельзя считать изолированными, и ограничиваться парным взаимодействием. Следует также отметить, что дальнейшее развитие неустойчивости может носить более сложный, кооперативный характер. В контексте развивающихся в последнее время лавинных моделей землетрясений [19] рассмотренная нами модель может давать одну из возможных картин стартовой неустойчивости, которая влечет за собой лавину того или иного количества последующих срывов.

Резкое возрастание скорости смещений перед неустойчивостью отмечалось как в лабораторных экспериментах [1], так и в наблюдательных данных (Тонанкай, 1944 г.; Сан-Фернандо, 1971 г. и др.) [1, 18, 20]. Интересно иметь более подробные данные, по которым можно было бы судить о функциональной зависимости предваряющих смещений от времени и о количественном согласии с полученной выше теоретической зависимостью.

Литература

1. Моги К. Предсказание землетрясений. М.: Мир. 1988. 382 с.
2. Dieterich J.N. Preseismic fault slip and earthquake prediction //J.Geophys.Res. 1978. Vol.83. P.3940-3948.
3. Scholz C., Molnar P.,Johnson T. Detailed studies of frictional sliding granite and implication for the earthquake mechanism //J.Geophys.Res. 1972. Vol.77. P.6392-6406.
4. Nur A. Non-uniform friction as a physical basis for earthquake mechanics//PAGEOPH. 1978. Vol.116. P.964-991.
5. Крагельский И.В. Трение покоя двух шероховатых поверхностей// Изв. АН СССР. ОТН. 1948. N.10. С.1621-1625.
6. Крагельский И.В.. Добычин М.Н.. Комбалов В.С. Основы расчетов на трение и износ. М.: Машиностроение. 1977. 513 с.
7. Greenwood J.A., Williamson J.B.R. Contact of nominally flat - surfaces//Proc.Roy.Soc. 1966. Vol.A295. P.300-315.
8. Johnson K.L. Contact mechanics. Cambridge Univ. Press: 1985, 509 p.
9. Larkin A.I., Khmelnitskii D.E. Elastic model of dry friction/ Acad.Sci.USSR. Inst.Theor.Phys. Prepr. Chernogolovka, 1979. 25 p
10. Sayles R.S.,Thomas T.R. Surface topography as a non-stationary random process//Nature. 1978. Vol.271, N.5644. P.431-434; Vol. 273, N.5663. P.573.
11. Mandelbrot B. Stochastic models for the earth's relief, the shape and the fractal dimension of coastlines, and the number-area rule for island//Proc. Nat. Acad.Sci. 1975. N.10. P.3825-3828.
12. Feder F. Fractals. N-Y.: Plenum Press, 1988. 400 р.
13. Berry M.V. Diffractals//J.Phys.Ser.A. 1979. Vol.12, N.6.P.781-797.
14. Ландау Л.Д.. Лифшиц Е.М. Статистическая физика.М.:Наука. 1976. 583 с.
15. Ландау Л.Д.. Лифшиц Е.М. Электродинамика сплошных сред. М.: ГИТТЛ. 1957. 532 с.
16. Ландау Л.Д., Лифшиц Е.М. Теория упругости. М.: Наука. 1988. 246 с.
17. Joanny J.F., de Jennes P.G. A model for contact angle hysteresis//J.Chem.Phys. 1984. Vol.84, N.1. P.552-562.
18. Касахара К. Механика землетрясений. М.: Мир. 1985. 264 с.
19. Bak P., Tang C. Earthquake as a self-organized critical phenomenon//J.Geophys.Res. 1989. Vol.94, N. B11. P.15.635-15.638.
20. Рикитаке Т. Предсказание землетрясений. М.: Мир. 1979. 289 с.