

赞同 402

分享

什么是格林函数(Green's function)



Hsuty
地球物理, 地震学, 力学

[关注他](#)

2020 科学季 >

402 人赞同了该文章

一般地，点源作用产生的场就是格林函数。

在地质学中，格林函数是单位集中脉冲力产生的场，可以是位移，速度或加速度等，一般指位移场。

集中意味着力只作用于空间中一点，脉冲指力只作用于时间中某一时刻。

在地质学中，应特别注意：

- 1) 集中脉冲型单力产生的位移场是格林函数；
- 2) 一对单力组成的力偶产生的位移场是格林函数空间导数；
- 3) 断层剪切位错所产生的位移场，等效于双力偶所产生的位移场，也等效于单力+单力偶所产生的位移场。

(见《定量地质学》等效体力章节，即3.2节)。

注：单力偶就是一般意义上的力偶，代表一对单力组成的力偶；双力偶是指两个单力偶的组合。

1 什么是格林函数

对线性算子 L ，在点源 δ 作用下的输出（或响应）就是格林函数 G ，即： $LG = \delta$ 。

不同线性算子对应不同物理问题，也就对应不同性质的方程，如拉普拉斯方程，泊松方程，亥姆霍兹方程，波动方程等，这些方程都对应着各自不同的格林函数（见第二部分Wikipedia汇总）。

如，对声波波动问题，线性算子为 $L = \frac{\partial^2}{\partial t^2} - c^2 \nabla^2$ 。

格林函数妙处在于若已知格林函数与源分布（包括时间上与空间上），则可通过格林函数与源的卷



推导：已知： $L\varphi = Q$ ，其中 L 是线性算子， Q 为源分布， φ 为待求输出。利用卷积的性质，可得： $\varphi = \varphi * \delta = \varphi * (LG) = (L\varphi) * G = Q * G$ 。（注：卷积的实质就是把所有源的作用都通过积分叠加起来）

Hsuty：什么是卷积(convolution)

2346 赞同 · 93 评论 文章



因此，问题的关键就是求格林函数。不过，大多数物理场景由于边界条件与初始条件的限制，无法求得格林函数。能求出格林函数的都是一些简单的情况，如全空间下/半空间下的格林函数。

如何求格林函数，提供一种思路

- 1) 利用傅里叶变换将偏微分方程转化为常微分方程（由时间空间域转换为频率或/和波数域）；
- 2) 求解常微分方程，得到频率或/和波数域的格林函数表达式；
- 3) 利用傅里叶反变换得到时间或/和空间域格林函数。

在进行傅里叶逆变换时，通常会利用物理意义，因果关系，广义函数，复变函数等来求积分解析表达式。除了使用傅里叶变换外，还可利用拉普拉斯变换等其他变换。

Hsuty：傅里叶级数(Fourier series)与傅里叶变换(Fourier transform)

180 赞同 · 18 评论 文章



例如，一维波动方程中格林函数的求解。

$$1D \text{ 波动方程为: } \left(\frac{\partial}{\partial t^2} - c^2 \frac{\partial}{\partial x^2} \right) G(x, t) = \delta(t) \delta(x)$$

当 $t < 0$ 时， $G(x, t) = 0$ 。

1) 对上式进行傅里叶变换

$$\{(-i\omega)^2 - c^2(-ik)^2\} \tilde{G}(k, \omega) = 1$$

2) 求得频率波数域下格林函数

$$\Rightarrow \tilde{G}(k, \omega) = \frac{1}{c^2 k^2 - \omega^2}$$

3) 通过傅里叶反变换求得时间空间域下格林函数

$$\begin{aligned} \Rightarrow G(x, t) &= \left(\frac{1}{2\pi}\right)^2 \int_k \int_\omega \tilde{G}(k, \omega) e^{-i(\omega t + kx)} d\omega dk \\ &= \left(\frac{1}{2\pi}\right)^2 \int_k e^{-ikx} dk \int_\omega \frac{1}{c^2 k^2 - \omega^2} e^{-i\omega t} d\omega \end{aligned}$$

难点为求此积分解析表达式

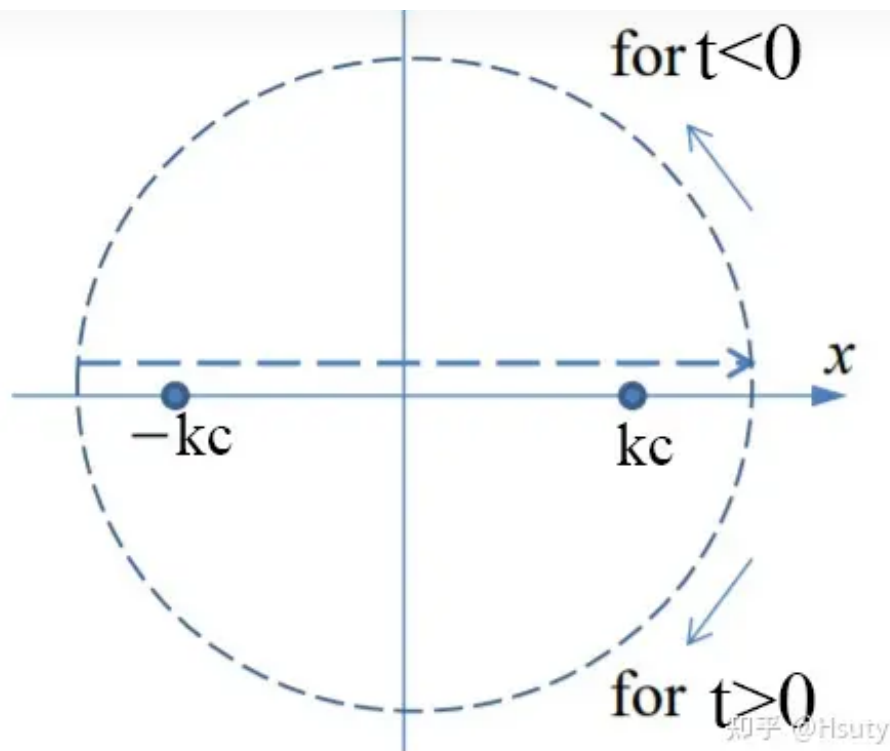
以下“上移操作”可能有点问题，评论区chris用拉式变换的方法更好一些。

此外，更多更复杂格林函数推导可见：[Hsuty：弹性动力学方程格林函数推导](#)

注意，此处的 ω 为复数，即 $\omega = \omega_r + i\omega_i$ 。

$$e^{-i\omega t} = e^{-i(\omega_r + i\omega_i)t} = e^{-i\omega_r t} e^{\omega_i t},$$

$$\text{令 } I = \int_\omega \frac{e^{-i\omega t}}{c^2 k^2 - \omega^2} d\omega = \int_{-\infty + i\varepsilon}^{+\infty + i\varepsilon} \frac{e^{-i\omega t}}{c^2 k^2 - \omega^2} d\omega, (\varepsilon \rightarrow 0)$$



当 $t > 0$ 时, 需 $w_r < 0$ 来满足被积函数可积, 用下半圆,

$$\begin{aligned}
 I &= \int_{-\infty+i\varepsilon}^{+\infty+i\varepsilon} \frac{e^{-iwt}}{c^2 k^2 - w^2} dw \\
 &= -2\pi i \{ \text{Res}(f, w = kc) + \text{Res}(f, w = -kc) \} \\
 &= -2\pi i \left(\frac{e^{-ikct}}{-2(kc)} + \frac{e^{ikct}}{-2(-kc)} \right) \\
 &= -\pi i \left(\frac{e^{ikct}}{kc} - \frac{e^{-ikct}}{kc} \right).
 \end{aligned}$$

当 $t < 0$ 时, 用上半圆, 由留数定理可知:

$$I = \int_{-\infty+i\varepsilon}^{+\infty+i\varepsilon} \frac{e^{-iwt}}{c^2 k^2 - w^2} dw = 0.$$

因此,

$$I = \int_w \frac{e^{-iwt}}{c^2 k^2 - w^2} dw = -\pi i \left(\frac{e^{ikct}}{kc} - \frac{e^{-ikct}}{kc} \right) H(t)$$

原积分化简为:

$$\begin{aligned}
 G(x, t) &= -\frac{iH(t)}{4\pi} \int_k e^{-ikx} \left(\frac{e^{ikct}}{kc} - \frac{e^{-ikct}}{kc} \right) dk \\
 &= -\frac{iH(t)}{4\pi c} \int_{-\infty}^{+\infty} \frac{e^{ik(ct-x)}}{k} - \frac{e^{-ik(ct+x)}}{k} dk
 \end{aligned}$$

由物理意义可知: 波在 $x = 0$ 激发, 任一时刻只有 $|x| < ct$ 的地方有波动, 其余地方波未到达, 则: $-ct < x < ct \Rightarrow ct - x > 0$,

且, 上式中 $H(t)$ 应改写为 $H(ct - |x|)$ 才能满足此物理意义。

利用 Jordan's Lemma 与 Small Arc Lemma 可知:

$$\begin{aligned}
 &\int_{-\infty}^{+\infty} \frac{e^{ik(ct-x)}}{k} - \frac{e^{-ik(ct+x)}}{k} dk \\
 &= \int_{-\infty}^{+\infty} \frac{e^{iz(ct-x)}}{z} - \frac{e^{-iz(ct+x)}}{z} dz
 \end{aligned}$$

$$= \pi i(1 + 1) .$$

从而得到：

$$G(x, t) = \frac{1}{2c} H(ct - |x|) .$$

其中H为Heaviside function，加上H是为了满足波传播的事实（波动未到的点位移为0）。

关于复变函数，可参考：

Hsuty：复变函数中的基本概念与定理

94 赞同 · 5 评论 文章



2 格林函数汇总

if Green's functions [edit]		
wing table gives an overview of Green's functions of frequently appearing differential operators, where $r = \sqrt{x^2 + y^2 + z^2}$, $\rho = \sqrt{x^2 + y^2}$, $\Theta(t)$ is the Heaviside step function, $J_\nu(z)$ is a Bessel function, $I_\nu(z)$ is a modified Bessel function of the first kind, and $K_\nu(z)$ is a modified Bessel function of the second kind. ^[1] Where time (t) appears in the first column, the advanced (causal) Green's function is listed.		
Differential operator L	Green's function G	Example of application
∂_t^{n+1}	$\frac{t^n}{n!} \Theta(t)$	
$\partial_t + \gamma$	$\Theta(t) e^{-\gamma t}$	
$(\partial_t + \gamma)^2$	$\Theta(t) t e^{-\gamma t}$	
$\partial_t^2 + 2\gamma\partial_t + \omega_0^2$ where $\gamma < \omega_0$	$\Theta(t) e^{-\gamma t} \frac{\sin(\omega t)}{\omega}$ with $\omega = \sqrt{\omega_0^2 - \gamma^2}$	1D underdamped harmonic oscillator
$\partial_t^2 + 2\gamma\partial_t + \omega_0^2$ where $\gamma > \omega_0$	$\Theta(t) e^{-\gamma t} \frac{\sinh(\omega t)}{\omega}$ with $\omega = \sqrt{\gamma^2 - \omega_0^2}$	1D overdamped harmonic oscillator
$\partial_t^2 + 2\gamma\partial_t + \omega_0^2$ where $\gamma = \omega_0$	$\Theta(t) e^{-\gamma t} t$	1D critically damped harmonic oscillator
2D Laplace operator $\nabla_{2D}^2 = \partial_x^2 + \partial_y^2$	$\frac{1}{2\pi} \ln \rho$ with $\rho = \sqrt{x^2 + y^2}$	2D Poisson equation
3D Laplace operator $\nabla_{3D}^2 = \partial_x^2 + \partial_y^2 + \partial_z^2$	$-\frac{1}{4\pi r}$ with $r = \sqrt{x^2 + y^2 + z^2}$	Poisson equation
Helmholtz operator $\nabla_{3D}^2 + k^2$	$-\frac{e^{-ikr}}{4\pi r} = i \sqrt{\frac{k}{32\pi}} H_{1/2}^{(2)}(kr) = i \frac{k}{4\pi} h_0^{(2)}(kr)$	stationary 3D Schrödinger equation for free particle
$\nabla^2 - k^2$ in n dimensions	$-(2\pi)^{-n/2} \left(\frac{k}{r}\right)^{n/2-1} K_{n/2-1}(kr)$	Yukawa potential, Feynman propagator
$\partial_t^2 - c^2 \partial_x^2$	$\frac{1}{2c} \Theta(t - x /c)$	1D wave equation
$\partial_t^2 - c^2 \nabla_{2D}^2$	$\frac{1}{2\pi c \sqrt{c^2 t^2 - \rho^2}} \Theta(t - \rho/c)$	2D wave equation
D'Alembert operator $\square = \frac{1}{c^2} \partial_t^2 - \nabla_{3D}^2$	$\frac{\delta(t - \frac{r}{c})}{4\pi r}$	3D wave equation
$\partial_t - k \partial_x^2$	$\Theta(t) \left(\frac{1}{4\pi k t}\right)^{1/2} e^{-x^2/4kt}$	1D diffusion
$\partial_t - k \nabla_{2D}^2$	$\Theta(t) \left(\frac{1}{4\pi k t}\right) e^{-\rho^2/4kt}$	2D diffusion
$\partial_t - k \nabla_{3D}^2$	$\Theta(t) \left(\frac{1}{4\pi k t}\right)^{3/2} e^{-r^2/4kt}$	3D diffusion
$\frac{1}{c^2} \partial_t^2 - \partial_x^2 + \mu^2$	$\frac{1}{2} [(1 - \sin \mu ct) (\delta(ct - x) + \delta(ct + x)) + \mu \Theta(ct - x) J_0(\mu u)]$ with $u = \sqrt{c^2 t^2 - x^2}$	1D Klein-Gordon equation
$\frac{1}{c^2} \partial_t^2 - \nabla_{2D}^2 + \mu^2$	$\frac{1}{4\pi} \left[(1 + \cos(\mu ct)) \frac{\delta(ct - \rho)}{\rho} + \mu^2 \Theta(ct - \rho) \text{sinc}(\mu u) \right]$ with $u = \sqrt{c^2 t^2 - \rho^2}$	2D Klein-Gordon equation
$\square + \mu^2$	$\frac{1}{4\pi} \left[\frac{\delta(t - \frac{r}{c})}{r} + \mu c \Theta(ct - r) \frac{J_1(\mu u)}{u} \right]$ with $u = \sqrt{c^2 t^2 - r^2}$	3D Klein-Gordon equation
$\partial_t^2 + 2\gamma\partial_t - c^2 \partial_x^2$	$\frac{1}{2} e^{-\gamma t} \left[\delta(ct - x) + \delta(ct + x) + \Theta(ct - x) \left(\frac{\gamma}{c} J_0\left(\frac{\gamma u}{c}\right) + \frac{\gamma t}{u} I_1\left(\frac{\gamma u}{c}\right) \right) \right]$ with $u = \sqrt{c^2 t^2 - x^2}$	telegrapher's equation
$\partial_t^2 + 2\gamma\partial_t - c^2 \nabla_{2D}^2$	$\frac{e^{-\gamma t}}{4\pi} \left[(1 + e^{-\gamma t} + 3\gamma t) \frac{\delta(ct - \rho)}{\rho} + \Theta(ct - \rho) \left(\frac{\gamma \sinh(\frac{\gamma u}{c})}{cu} + \frac{3\gamma t \cosh(\frac{\gamma u}{c})}{u^2} - \frac{3ct \sinh(\frac{\gamma u}{c})}{u^3} \right) \right]$ with $u = \sqrt{c^2 t^2 - \rho^2}$	2D relativistic heat conduction
$\partial_t^2 + 2\gamma\partial_t - c^2 \nabla_{3D}^2$	$\frac{e^{-\gamma t}}{20\pi} \left[(8 - 3e^{-\gamma t} + 2\gamma t + 4\gamma^2 t^2) \frac{\delta(ct - r)}{r^2} + \frac{\gamma^2}{c} \Theta(ct - r) \left(\frac{1}{cu} I_1\left(\frac{\gamma u}{c}\right) + \frac{4t}{u^2} I_2\left(\frac{\gamma u}{c}\right) \right) \right]$ with $u = \sqrt{c^2 t^2 - r^2}$	3D relativistic heat conduction

from Wikipedia

3 地震学中的格林函数

在地震学中，格林函数和互易定理（Reciprocity theorems）结合能推导出位移积分表示定理，根据位移积分表示定理就能推导出地震学中最重要定理，震源表示定理。

$$\rho \ddot{u}_i(\vec{x}, t) = f_i(\vec{x}, t) + \frac{\partial}{\partial x_j} (C_{ijkl} u_{k,l}(\vec{x}, t)) .$$

$$\left\{ \rho \delta_{ik} \frac{\partial^2}{\partial t^2} - \frac{\partial}{\partial x_j} (C_{ijkl} \frac{\partial}{\partial x_l}) \right\} u_k(\vec{x}, t) = f_i(\vec{x}, t) .$$

其中,

$f_i(\vec{x}, t)$ 可以看作输入,

$$\left\{ \rho \delta_{ik} \frac{\partial^2}{\partial t^2} - \frac{\partial}{\partial x_j} (C_{ijkl} \frac{\partial}{\partial x_l}) \right\} \text{ 此项为“体系响应函数”,}$$

$u_k(\vec{x}, t)$ 可以看作输出。

特别地, 当输入 $f_i(\vec{x}, t)$ 为点源时, 即,

$$f_i(\vec{x}, t) = \delta_{in} \delta(\vec{x} - \vec{x}_i) \delta(t - \tau) ,$$

输出 $u_k(\vec{x}, t)$ 就是格林函数, 即 $u_k(\vec{x}, t) = G_{kn}(\vec{x}, t; \vec{x}_i, \tau)$ 。

其中, \vec{x} 为场点坐标系, \vec{x}_i 为源点坐标系。源项

$f_i(\vec{x}, t) = \delta_{in} \delta(\vec{x} - \vec{x}_i) \delta(t - \tau)$ 代表作用在空间点 $\vec{x} = \vec{x}_i$, 时间上 $t = \tau$ 时刻 n 方向单位脉冲力。

$G_{kn}(\vec{x}, t; \vec{x}_i, \tau)$ 中, 分号前代表所求点的时空坐标 (\vec{x}, t) , 分号后代表源的时空坐标 (\vec{x}_i, τ) , k 代表所求点的方向, n 代表源的作用方向。

将格林函数和点源带入弹性动力学方程可得:

$$\left\{ \rho \delta_{ik} \frac{\partial^2}{\partial t^2} - \frac{\partial}{\partial x_j} (C_{ijkl} \frac{\partial}{\partial x_l}) \right\} G_{kn}(\vec{x}, t; \vec{x}_i, \tau) = \delta_{in} \delta(\vec{x} - \vec{x}_i) \delta(t - \tau) . \quad (1)$$

如何求格林函数? 需要注意: 1) 边界条件, 2) 初始条件。边界条件可分为: 全空间、半空间、层状介质、任意介质等, 其中全空间和半空间的格林函数可以求得解析解表达式, 而其他复杂情况只能数值求解。

关于全空间格林函数求取, 可参考《定量地震学》第四章。笔者曾总结归纳如下:

关于半空间格林函数求取, 可参考北大张海明老师的博士论文及发表的论文, 如:

Zhang, H., & Chen, X. (2006). Dynamic rupture on a planar fault in three-dimensional half space—I. Theory. *Geophysical Journal International*, 164(3), 633-652.

Zhang, H., & Chen, X. (2006). Dynamic rupture on a planar fault in three-dimensional half-space—II. Validations and numerical experiments. *Geophysical Journal International*, 167(2), 917-932.

当边界条件不随时间变化时，格林函数满足时间上的互易性。由方程（1）可得，格林函数在时间上只取决于场点接收时刻 t 与源点作用时刻 τ 之差， $t-\tau$ ，即：

$$G_{kn}(\vec{x}, t; \vec{x}_i, \tau) = G_{kn}(\vec{x}, t - \tau; \vec{x}_i, 0) = G_{kn}(\vec{x}, -\tau; \vec{x}_i, -t)$$

2) 空间互易性

齐次边界条件下(homogeneous boundary condition)，格林函数满足空间互易性。（齐次边界条件指在边界上要么位移为0；要么Traction为0；要么一部分边界位移为0，另一部分边界Traction为0，其目的为保证互易定理对边界的积分那项为0）

$$G_{mn}(\vec{x}_1, \tau; \vec{x}_2, 0) = G_{nm}(\vec{x}_2, \tau; \vec{x}_1, 0),$$

这个式子意味着n方向单位集中脉冲力在 \vec{x}_2 位置，0时刻激发，观测点位于 \vec{x}_1 位置， τ 时刻，m方向的位移场；等于m方向单位集中脉冲力在 \vec{x}_1 位置，0时刻激发，观测点位于 \vec{x}_2 位置， τ 时刻，n方向的位移场。（空间互易性）

一般地，利用互易定理，在齐次边界条件下可导出格林函数的时空互易性：

$$G_{mn}(\vec{x}_1, \tau - \tau_1; \vec{x}_2, -\tau_2) = G_{nm}(\vec{x}_2, \tau + \tau_2; \vec{x}_1, \tau_1)。$$

其证明如下，互易定理为：

$$\begin{aligned} & \int_{-\infty}^{+\infty} dt \iiint_V \left\{ \vec{f}(\vec{x}, t) \cdot \vec{v}(\vec{x}, \tau - t) - \vec{g}(\vec{x}, \tau - t) \cdot \vec{u}(\vec{x}, t) \right\} dV(\vec{x}) \\ &= \int_{-\infty}^{+\infty} dt \iiint_{\mathbb{S}} \left\{ \vec{v}(\vec{x}, \tau - t, n) \cdot \vec{u}(\vec{x}, t) - \vec{T}(\vec{u}(\vec{x}, t), n) \cdot \vec{v}(\vec{x}, \tau - t) \right\} dS(\vec{x})。 \end{aligned}$$

当满足齐次边界条件时：

$$\int_{-\infty}^{+\infty} dt \iiint_V \left\{ \vec{f}(\vec{x}, t) \cdot \vec{v}(\vec{x}, \tau - t) - \vec{g}(\vec{x}, \tau - t) \cdot \vec{u}(\vec{x}, t) \right\} dV(\vec{x}) = 0。$$

令两组力及对应的格林函数分别为：

$$\vec{f}_i(\vec{x}, t) = \delta_{im} \delta(\vec{x} - \vec{x}_1) \delta(t - \tau_1), \quad G_{km}(\vec{x}, t; \vec{x}_1, \tau_1)。$$

$$\vec{g}_i(\vec{x}, t) = \delta_{in} \delta(\vec{x} - \vec{x}_2) \delta(t + \tau_2), \quad G_{kn}(\vec{x}, t; \vec{x}_2, -\tau_2)。$$

将上式带入积分可得：

$$\begin{aligned} & \int_{-\infty}^{+\infty} dt \iiint_V \left\{ \delta_{im} \delta(\vec{x} - \vec{x}_1) \delta(t - \tau_1) G_{in}(\vec{x}, \tau - t; \vec{x}_2, -\tau_2) - \delta_{in} \delta(\vec{x} - \vec{x}_2) \delta(t + \tau_2) G_{im}(\vec{x}, t; \vec{x}_1, \tau_1) \right\} dV(\vec{x}) = 0。 \end{aligned}$$

$$\text{则： } G_{mn}(\vec{x}_1, \tau - \tau_1; \vec{x}_2, -\tau_2) = G_{nm}(\vec{x}_2, \tau + \tau_2; \vec{x}_1, \tau_1)。$$

编辑于 2022-10-22 10:30

1 人已赞赏

[应用数学](#) [地球物理学](#) [地震学](#)

发布一条带图评论吧

72 条评论

[默认](#) [最新](#)**张爱玲**

感谢分享，看完了，还是不明白

2020-11-06

[回复](#) [8](#)**Hsuty** 作者

哪里不清楚

2020-11-06

[回复](#) [喜欢](#)**知乎用户98tQV3**

这么看，格林函数很像冲激响应

2021-08-15

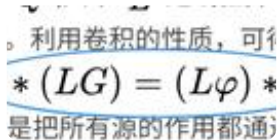
[回复](#) [6](#)**Asteria**

本来就是。

2021-09-02

[回复](#) [7](#)**心上休漠**

请问画圈的这一步是如何成立的呢，推来推去也没有个思路。感谢！



2021-04-07

[回复](#) [喜欢](#)**Hsuty** 作者这里用到了线性算子卷积的一个性质， $L(f*g)=(Lf)*g=f*(Lg)$ 。

2021-04-07

[回复](#) [9](#)**高枫**

可以用green's second identity证明，还要用到格林函数在边界上等于0的定义

2022-07-31

[回复](#) [喜欢](#)**Miiiiiim**

基于区域速度模型怎么计算格林函数和震源时间函数呢，有没有开源算法

2023-06-07

[回复](#) [1](#)**Hsuty** 作者

计算格林函数的，如fk, GRTM, 汪荣江老师的qseis都行。震源时间函数需要运动学反演或震源动力学正演得到吧。

2023-06-07

[回复](#) [喜欢](#)**生医bab**在点源 δ 的作用下的输出（或响应）就是格林函数G，那为什么不写成 $L\delta=G$ ？不理解，脑子太笨😭

2023-05-08

[回复](#) [1](#)**Hsuty** 作者此处逻辑应该是这样的：先有各种PDE，形如 $L(\text{output})=f$ ，L表示某种算子，f表示源。

**Rhein牧师**

非常感谢您精彩的讲解😊😊

2023-12-12

回复 喜欢

**Rhein牧师**

想再确认一下，本文中的点源是指单个力是吧？您一说开始说点源，我以为是指双力偶点源

2023-12-12

回复 喜欢

**Rhein牧师** > **Hsuty**

好的，谢谢😊

2023-12-12

回复 喜欢

**Hsuty** 作者

单力。

2023-12-12

回复 喜欢

**止步**

想问一下，为什么力偶产生的位移场是格林函数的空间导数

2023-09-18

回复 喜欢

**Hsuty** 作者

就是推公式推出来的，你仔细琢磨一下公式就会发现。

2023-09-18

回复 喜欢

**糖果果**

求问格林函数总结的那张图的出处

2023-09-12

回复 喜欢

**Hsuty** 作者

from Wikipedia

2023-09-12

回复 喜欢

**不晴**

那咱们平时用的锤击震源是不是可以理解为单力点源，双力偶源就对应天然地震中那种比如断层错动这样的震源😋

2023-07-22

回复 喜欢

**Hsuty** 作者

是的

2023-07-22

回复 1

[点击查看全部评论 >](#)

发布一条带图评论吧

文章被以下专栏收录

**地球物理笔记**

基本概念，基本方程，基本原理

**地球物理局 学术报告厅**

推荐阅读

[什么是格林函数？格林函数的直观图像](#)[格林函数（我只是个搬运工）](#)[V 格林函数](#)[格林函数（一）](#)