fk 用法笔记

2015-02-28·地震学软件

fk 是 Prof. Lupei Zhu 写的一个用于计算 **水平分层模型** 下的理论格林函数并合成 理论地震图的代码包。代码是开源的,可以直接编译使用。

代码中包含了如下几个重要的命令/脚本:

• fk:用于计算格林函数的主程序;

• st fk: 用于计算静态格林函数的主程序;

• trav:用于计算 P、S 初至到时的辅助程序;

• sachd: 用于修改 SAC 头段的辅助程序;

• fk.pl: 对 fk 、 st_fk 、 trav 和 sachd 的封装, 一般情况下直接使用 fk.pl 脚本即可;

• syn: 用于将格林函数合成为理论地震图三分量的程序;

fk2mt: 将FK生成的格林函数转换为另一种Moment Tensor格式的格林函数,即Moment Tensor的每个分量分别对应3个格林函数;

因而,实际操作的时候,只需要调用 fk.p1 生成格林函数,再调用 syn 将格林函数合成为三分量地震图即可。

相关文献

- 1. Haskell (1964), BSSA
- 2. Wang and Herrmann (1980), BSSA
- 3. Takeuchi and Saito (1972), Methods in Computational Physics
- 4. Zhu and Rivera (2002), GJI

建议的阅读方式:

- 若想了解 fk.pl 中每个选项的含义,阅读 Zhu and Rivera (2002) 以及本文就差不多了;
- 若想理解代码的实现细节,则需要在 Zhu and Rivera(2002) 的基础上,阅读其余三篇文章,至少要阅读 Haskell (1964)。

需要注意的一点是,这几篇文献虽然说的都是同一种方法,但在很多东西的定义上是有区别的,所以在推导代码中的公式时应以 Zhu and Rivera (2002) 为准。Zhu and Rivera (2002) 区别于前面其他文献的地方主要在于,重新定义了传播矩阵,并将静态解与动态解统一到同一个公式中。

基础原理

这里不涉及算法的细节,只介绍一些基础的东西。

根据 Zhu and Rivera (2002),在定义了柱坐标系之后,位移可以表示为:

$$\mathbf{u}(r,\theta,z,t) = \frac{1}{2\pi} \sum_{m=0,\pm 1,\dots} \int e^{-i\omega t} d\omega \int_0^\infty k \, dk \left(U_z \mathbf{R}_m^k + U_r \mathbf{S}_m^k + U_\theta \mathbf{T}_m^k \right)$$

公式中涉及到了一个求和与两个积分:

- 对频率的积分,本质上就是一个反傅里叶变换,技术上很成熟了,可以不管
- 对 m 的求和,其实是对方位角模数的求和,理论上是要从零求和到无穷的。但是由于震源的简单性,只需要对几项做求和即可,具体的求和数目由震源类型决定:
 - 。 爆炸源: m=0
 - 。 单力源: m=0, 1
 - 。 双力偶: m=0, 1, 2
- 对 k 的积分是一个难点,只能进行数值积分,由于积分核 $U_z R_m^k + U_r S_m^k + U_{\text{theta}}$ T_m^k 比较复杂,在做数值积分的时候就需要更多的考虑。

积分核 $U_z R_m^k + U_r S_m^k + U_{\text{theta}} T_m^k + R_S_T 是柱坐标下的基矢量,由一堆 Bessel 函数组成,已知。该算法中的一大堆数学推导以及细节都是为了求出 Uz、Ur 和 Ut。具体 Uz、Ur 和 Ut 怎么求,不是本文的重点,需要了解的只能自己推公式。$

参数说明

先把用法贴在这里作为参考:

文章目录

- 相关文献
- 基础原理
- 参数说明
- 格林函数
- svn 用法说明
- 输出类型
- 其他说明
- 疑问
- 修订历史

```
fk.pl -Mmodel/depth[/f_or_k] [-D] [-Hf1/f2] [-Nnt/dt/smth/dk/taper]
[-Ppmin/pmax[/kmax]] [-Rrdep] [-SsrcType] [-Uupdn] [-Xcmd] distances
```

速度模型

-Mmodel/depth/k_or_f 中的 model 为模型文件名, k 和 f 的作用在下面会解释。

格式

fk 的输入速度模型是一维水平分层速度模型, 其格式为:

```
thickness vs vp/vs [rho Qs Qp]
```

或:

thickness vs vp [rho Qs Qp]

其中

- 列 1: 该层的厚度 (km) 注意是厚度不是深度
- 列 2: S 波速度 (km/s)
- 列 3: 波速比或 P 波速度
- 列 4: 密度 (\$g/cm^3\$)
- 列 5: S 波的 Q 值
- 列 6: P波的 Q值

其中前三列是必须的,若未指定密度,则使用经验公式 $_{\text{rho=0.77+0.32*vp}}$; 若未指定 Qs,则取 Qs=500;若未指定 Qp,则取 Qp=2*Qs。

关于 k 和 f

- 若命令行中使用 -Mmodel/depth ,则表示输入模型为第二种格式;
- 若命令行中使用 -Mmodel/depth/k ,则表示输入模型使用第一种格式,即第三列是波速比;
- 若命令行中使用 -Mmodel/depth/f ,则表示需要对速度模型做展平变换,当震中距较大时需要这样做;

备注

- fk.pl 的输入模型是先 Vs 再 Vp, 而 fk.pl 在调用 fk 时使用的模型是先 Vp 后 Vs, 注意不要搞 混·
- 若第一层的厚度为零,则该行指定了上半空间的参数;
- 若第一层的厚度不为零,则上半空间为真空,该层给出了地表下方第一层的参数;
- 最后一层会被自动当做下半无限半空间,并修改其厚度为 0;
- 对于液态层 (如海水和外核):
 - 。 S 波速度可以用零表示,程序中用自动用 0.0001 替换零值;
 - 。 Qs 值不可以取为零,应取某小值;

震源

震源深度

震源深度由 -Mmodel/depth/[f_or_k] 中的 depth 指定,单位为 km。

需要注意,震源深度不能位于速度模型的分界面上,即震源的深度必须位于模型某层的内部。 fk 在做展平变换时,震源和速度模型的分界面的深度所用的转换公式不同,所以,当使用了展平变换,即便震源深度和界面深度相同,程序也不会报错。 这一点实际使用时要注意(尽管没有报错,也不能让震源在界面上)。

大多数计算理论地震图的方法都会有这样的限制,因为在计算过程中会用到震源所在层的速度或密度,若震源位于速度模型的分界面上,则会出现参数的间断。

震源类型

fk 中用 -SsrcType 指定震源类型, 其中 srcType 可以取如下三个值:

- 0: 爆炸源;
- 1: 单力源;
- 2: 双力偶源;

台站

台站深度

-Rrdep 中 rdep 用于设置 receiver 的深度(单位为 km),默认值为零,即台站位于地表。

需要注意,fk 中要求震源和台站不能位于同一深度。代码中,会计算震源和台站之间的深度差 hs ,并将其作为分母。但这一限制的本质原因尚不清楚。

台站震中距

fk.pl 命令行中可以指定多个震中距,震中距的默认单位为 km。

当震中距较大时,以 km 做单位很不方便,此时可以使用 -D 选项,表明震中距的单位为度。同时,由于震中距比较大,此时可能还需要对速度模型做展平变换。 震中距可以是 0。

时间序列

说说 -Nnt/dt/smth/dk/taper 中的 nt、dt 和 smth。

采样间隔

dt 即生成的格林函数的采样间隔。与此同时, dt 决定了 fk 要计算的最高频率,其公式为

 $f_{\max} = \frac{1}{2 dt}$

即 fk 生成的格林函数的最高频率是由 dt 决定的 Nyquist 采样率。

因而,一般来说,要首先根据自己的实际需求,确定所需要的最高频率,进而决定 at 。

数据点数

nt 即数据点数, nt 的选择有一些需要注意的地方:

- nt 必须为 2 的 n 次方,即可以取 1、2、256、512、1024 等。程序中限制了 nt*smth 不得超过 8192。若想要突破数据点数的限制,可以增大源码 model.h 中 nt=8192 的值。
 - 。 nt=1, 则调用 st_fk 直接计算静态位移解;
 - 。 nt=2, 则调用 fk 计算零频位移, 等效于静态位移解;
 - 。 nt 必须为 2 的 n 次方是因为在 FFT 时数据点为 2 的 n 次方时有快速算法;
- \$T=nt*dt\$ 确定了最终数据的总长度

smooth 因子

由于 dt 决定了 fk 计算的最高频率,所以 dt 是不能随便取的。比如需要最高频率为 2.5Hz,则 dt 应取 0.2s,但是若希望最终生成的数据的采样间隔为 0.05s,则需要 smth 这个参数。

在程序中, smth 做了两件事情:

- 1. 将 dt 除以 smth;
- 2. 将总数据点数乘以 smth;

总的效果应该相当于对计算结果做了一个插值,这也可以通过 SAC 的插值命令来完成。在程序实现时,实际上就是在反傅里叶变换之前,给数据的高频部分补上更多的零值。

同样由于快速傅里叶算法的限制, smth 也必须取 2 的 n 次方。

频率

最高频率

前面已经说到, fk 所计算的最高频率由 dt 决定:

 $f_{\max} = \frac{1}{2 dt}$

频率间隔

频率域的采样间隔 (分辨率) 为 \$df=\frac{1}{T}=\frac{1}{nt*dt}\$

高通滤波

fk 会从零频开始,以 df 为频率间隔,一直到最高频率 fmax ,计算每个离散频率处的值。

比如,给定参数 dt=0.1,npts=1024,则 fk 计算的最高频率为 5~Hz,频率间隔 df 约等于 0.01~Hz。因而 fk 会计算 0~Hz、0.01~Hz、0.02~Hz 一直到 5~Hz 的值,共计循环 512~次。

有些情况下, 比较低频的信息是没有用的, 所以可以不必计算, 这样循环可以进一步减小, 以加速计算。

-Hf1/f2 中, f1 限定了循环过程中频率的下限,即对频率的循环会从 f1 开始计算到 fmax 而不是从零开始,这本质上是一个高通滤波器。

这样一来,fk 会计算频率在 f1 和 fmax 之间的值,对于小于 f1 以及大于 fmax 的频率段,其值直接设为零。这实际上是在频率域直接截断,似乎会出现一些问题,所以一般都会对频率的两端做尖灭处理,即 f2 和

taper。程序会在 f1 和 f2 之间以及 (1-taper)*fmax 和 fmax 之间分别加上余弦窗。

taper 的默认值为 0.3,所以当 dt=0.1s 时,fmax=5Hz,则在 3.5Hz 到 5Hz 之间会加上余弦窗,此时数据的 频段上限是 5Hz 还是 3.5Hz 呢?这是个疑问。

k 积分

k 是什么

这里的 k 不是波数, 而是水平波数:

 $\ k = k_x = \sqrt{k} \cdot \sqrt{x} = \frac{y}{x} \cdot \sqrt{x} = \frac{y}{x} \cdot x = \sqrt{x} = \sqrt{x} \cdot x = \sqrt{x} = \sqrt{x} \cdot x = \sqrt{x} = \sqrt{x} \cdot x = \sqrt{x} \cdot x$

其中, \$\theta\$ 是射线与垂直方向的夹角, \$p=\frac{\sin \theta}{v}\$ 是水平慢度,也就是射线参数。

下限和上限

-Ppmin/pmax[/kmax] 可以限定 k 积分的上下限。其中 pmin 确定了 k 积分的下限:

\$\$k_{min} = \omega pmin\$\$

pmax 和 kmax 决定了 k 积分的上限:

\$\$k_{max} = \sqrt{kmax^2+\omega pmax}\$\$

说明:

- 1. pmin 和 pmax 的取值范围是 0 到 1,代码中会将 pmin 和 pmax 都除以震源处的 S 波速度。
- 2. 程序中 kmax=kmax/hs ,其中 hs 是震源与台站的深度差;由于积分核在零频处以 exp(-k*hs) 的速度随着 k 衰减,因而要求 kmax>10,以保证求和足够多。
- 3. 指定了 pmin 和 pmax,就相当于指定了射线参数的范围,或射线出射角度的范围,似乎可以用于筛选中特定射线参数范围的射线;
- 4. 为什么 pmin 和 pmax 在程序中都要除以 S 波速度呢?这样当给定 \$pmin=\sin 30=0.5\$ 时,以 30 度角出射的 S 波会被计算,而以 30 度角出射的 P 波则不会被计算?这样对吗?
- 5. pmin 和 pmax 的取值为 0 到 1, 为什么不是 1 到 1? 也许正负号是由 updn 决定的。

上行和下行

-Uupdn 选项可以指定是计算全波场还是只计算上行波或下行波。 updn 可以取值如下:

- 0: 计算全波场; 也是默认值;
- 1: 仅计算下传波场;
- -1: 仅计算上传波场;

该参数取不同的值,会影响到程序内部的一些公式。具体的原理可能需要推公式才能理解。

dk

dk 用于控制 k 积分的积分间隔。程序中 dk=dk*Pl/max(x,hs)*,其中 hs 为震源与台站的深度差, x 为震中距,因而 k 积分间隔实际上是与要计算的最大震中距有关的。

由于积分核中 J(kx) 在大震中距时按 2pi/x 的周期震荡,因而要求 dk 小于 0.5,以保证每个周期内至少有四个采样点。官方建议取值为 0.1 到 0.4。dk 理论上越小越好,当然 dk 越小计算就会越慢。

振幅压制

这个参数在 fk.pl 脚本内部可以修改,但是在命令行里没法修改。

对于实序列 \$f(t)\$, 其傅里叶变换为:

 $F(\omega) = \inf f(t) e^{-i\omega} dt$

若将该实序列 f(t) 乘以 \$e^{-\sigma t/T}\$,即 \$g(t)=f(t)e^{-\sigma t/T}\$ 的傅里叶变换为:

 $SG(\omega = t) e^{-i\omega t} dt = \inf f(t) e^{-i\omega t} dt = \int dt = \int dt dt$

因而,在频率域将 \$\omega\$ 减去 \$i\sigma/T\$,相当于对实序列乘以 \$e^{-\sigma t/T}\$ 。

其中 T 为实序列的总时间长度,sigma 称为压制因子,用于降低数据尾部的振幅值,而最终反傅里叶变换得到的实序列,会再次乘以 \$e^{+\sigma t/T}\$,以消除压制因子对振幅的影响。所以,理论上看,sigma 没什么实际用途,这样处理的具体目的还不清楚,似乎是出于频率域的稳定性考虑的。

DEBUG

fk 提供了-x 选项用于 debug,最常见的用法是-xcat,此时 fk.pl 中 cmd 被替换成 cat 命令,即将所有的输入都传递给 cat 命令,这样可以很清楚地知道要传递的数据是否正确,方便 debug。

格林函数

fk 将生成的格林函数以 SAC 格式写到磁盘中。

爆炸源

生成三个分量,命名为 xxxx.grn.[a-c] ,分别是 Z、R、T 向的格林函数。其单位为 **10**^-**20** cm/(dyne cm)。

单力源

生成六个分量,其中:

- xxxx.grn.[0-2]: m=0 对应的 ZRT 格林函数,等效于 **垂直向上** 的单位单力产生的位移三分量;
- xxxx.grn.[3-6]: m=1 对应的 ZRT 格林函数,等效于水平单力产生的位移三分量;

格林函数的单位为 10^-15 cm/dyne 。

双力偶

生成九个分量, 其中

- xxx.grn.[0-2]: m=0 阶源生成的 ZRT 格林函数,相当于 45-down-dip(DD) 双力偶源在 45 度方位角 处产生的位移,并乘以 (-2,-2,0)
- xxx.grn.[3-5]: m=1 阶源生成的 ZRT 格林函数,相当于 vertical dip-slip(DS) 双力偶源在 45 度方位 角处产生的位移,并乘以 \$-\sqrt 2\$
- xxx.grn.[6-8]: m=2 阶源生成的 ZRT 格林函数,相当于 vertical strike-slip(SS) 双力偶源在 22.5 度方位角处产生的位移,并乘以 \$-\sqrt 2\$

格林函数的单位为 10^-20 cm/(dyne cm) 。

说明

在大多数教程以及文献中,任意一个双力偶源可以表示为三个基本断层的线性迭加。这三个基本断层分别为 DD、DS 和 SS。有些计算格林函数的代码会计算出三种基本断层的位移解,然后根据文献中给出的辐射花样系数进行合成。而 fk 计算出的是 m=0、1、2 时的位移解,虽然这三者分别与 DD、DS、SS 在某个特定方位角的位移解有关系。因而在对 fk 生成的格林函数进行合成时,有专门的辐射花样系数,参见 Zhu and Rivera(2002) 的附录 B10-B12。

syn 用法说明

fk.pl 只是算出了格林函数, syn 的作用在于将格林函数组合起来得到RTZ三个方向的理论地震图。

syn 的用法相对比较简单,此处作简单介绍:

- -M 选项指定震源机制信息, 有四种用法:
 - 。 对于爆炸源: -Mmag 其中 mag 的单位是 dyne-cm
 - 。 对于单力源: -Mmag/strike/dip 其中 mag 的单位是 dyne, dip为力的方向相对于水平方向的夹 角
 - dip=0: 水平单力
 - dip=90: 垂直向下单力
 - dip=-90: 垂直向上单力
 - 对于双力偶源: -Mmag/strike/dip/rake 其中 mag 是矩震级Mw, strike/dip/rake 的定义参照 Aki&Richards(1980)
 - 。对于地震矩源: -Mmag/Mxx/Mxy/Mxz/Myy/Myz/Mzz 其中 mag 的单位是 dyne-cm。此处有大坑,见后面的详细说明。
- -Aazimuth 选项指定台站方位角,定义为相对于北方向顺时针旋转的角度
- -Ddura/rise 指定一个梯形作为震源时间函数。其中 dura 是梯形震源时间函数的总持续时间,rise 代表了梯形中上升段所占据的时间比例,取值范围为0到0.5,若取值为0.5,则梯形退化为三角形
- -SsrcFunctionName 除了使用 -D 选项之外,也可以使用将一个SAC文件作为震源时间函数。 -S 选项后直接跟SAC文件名。

用SAC文件作为震源时间函数时需要注意两点:

- 1. SAC文件的采样间隔要与格林函数的采样间隔相等。如果不等也没关系,但要注意 syn 是直接把数据点卷积格林函数的,并没有考虑采样间隔的问题,因而若采样间隔不等可能会一些易忽略的 错误:
- 2. 严格的震源时间函数应该满足积分之后最大值等于1,只有这种情况下,震级或震源强度的定义才是准确的。当然,若无需考虑绝对振幅是否正确的问题,震源时间函数可以不满足这一要求。
- -Ff1/f2/n 对理论地震图进行滤波
- -GFirstCompOfGreen 指定第一个FK格林函数的文件名
- -TFirstCompOfGreen 指定第一个MT格林函数的文件名。MT格林函数是指矩张量的每个分量所对应的格林函数,共计6*3=18个。程序 fk2mt 可以将FK生成的FK格林函数转换为这里所需的MT格林函数
- 其他选项都很简单,就不介绍了

关于地震矩源 -Mmag/Mxx/Mxy/Mxz/Myy/Myz/Mzz , 需要注意:

- 1. 此处x=North、y=East、z=Down,即地震矩张量使用的是NED坐标系
- 2. GCMT网站上给出的地震矩张量是RTP坐标系,二者之间的转换公式见 Aki&Richards(1980)P117
- 3. GCMT网站中地震矩张量的6个分量的顺序是 Mrr Mtt Mpp Mrt Mrp Mtp,而本程序中的顺序是 Mxx Mxy Mxz Myy Myz Mzz,因而若使用GCMT的震源机制解,则需要对6个分量进行坐标转换并修改其先后顺序

输出类型

fk 计算得到的格林函数究竟是什么物理量呢? 是位移还是速度?

在 Zhu and Rivera(2002)的文章中、代码中的注释以及说明文档等多个地方都提到 fk 计算出的是位移量,而实际上利用 fk 和 syn 计算出来的合成地震图是速度场。

Zhu and Rivera(2002) 的附录 B 中给出了不同震源类型以及不同 m 值所对应的 source term,这里的 source term 代表了震源引起的位移-应力不连续。source term 是一个与频率无关的常数,所以 fk 中所使用的 source term 在时间域上的脉冲源。(时间域上的脉冲函数,在频率域是一个常数,所以 fk 中在频率域加了一个常数的 source term,实际上相当于在时间域上加上脉冲源。)

因而,fk 实际上计算的是脉冲源对应的位移场,其等效于阶跃函数所产生的速度场。(阶跃函数的偏导即脉冲函数。)

对于一个真实的小震级的简单地震而言,其震源时间函数可以认为是一个阶跃函数,震源时间函数的偏导就是脉冲函数。因而 fk 计算出的格林函数实际上是速度场,在使用 syn 合成真实数据时,如果使用 -D 选项指定了一个三角震源函数(近似的脉冲函数),得到的合成数据都是速度场。

其他说明

- 1. 对于 PREM 模型,震源深度取 15km,震中距为 5 度,做不做展平变换,震相的走时差大概在 0.8s 左右
- 2. 将 PREM 模型离散成每层 20km 或 50km, 计算出的结果差异不大
- 3. 若台站深度大于震源深度,则会对模型做翻转,程序中的部分参数乘以 1;
- 4. fk.f 中输入的 src_layer 表示震源位于第 src_layer 层的顶部, rcv_layer 同理; 而 trav 中 src_layer 表示震源位于第 src_layer 的底部;
- 5. 输出的格林函数文件中 xxx.gm.0 和 xxx.gm.5 会包含 P 波和 S 波的到时。如果 syn 合成的是 Double Couple,则合成的理论地震图里会包含 P 波和 S 波的到时。如果 syn 合成的是 ISO,则合成的理论地震图里没有到时。

疑问

- 1. 在考虑衰减时,Aki and Richard(1980)的公式 (5.88) 中给出的公式中虚数前为负号,而 fk 代码中为正号。Why?
- 2. 如何从数学或物理上详细解释 sigma 的含义?

修订历史

• 2015-02-28: 初稿;

• 2017-01-09: 增加了 syn 的使用说明;

文章作者: SeisMan 上次更新: 2017-10-28

く 修改 Y 轴的坐标标注的方向

慢度与射线参数 >







由 Hugo 强力驱动 | 主题 - Even © 2013 - 2021 **♥** SeisMan