

特別講演

年代決定法と地質学

(京大・理) 西村 進

年代決定法については、この会に出席される方々には、すでに良く知られていますので、今回は、最近年代決定法を用いて、地質学方面でのようすは従来のものを中心におみこねます。

1. 不一致年代

「3つの年代決定の手法や対称によつて、不一致年代が生ずることは当然のことであり、一致年代が求まることが、その内の一つのケースである。」

第1回に通常年代がどのように定義されているかを示す。鉱物中にビリル含まれる「3種元素、P、から放射変化する元素、D、が生じると、親元素はから他の母元素が減少するが、化学的性質がよくなるほど多く、而起するほど「3の2」、温度が高くなると母元素の方から鉱物から逃げやすくなり、次第に温度が下ると逃げにくくなり、ついに逃げた本数が生ずる。壊滅定数は通常外界に影響されないのが、年代は、第1回の大さから始まるといふ。今、鉱物の冷却が、第1回の上の回のようであると、温度 T_c が決まる。これを閉鎖温度(Closure Temperature)といふ。このときからみて、冷却速度が大きいほど、年代が若がる方に注目され、 T_c が、岩体自体の半径目で小さくなる。

また、年代の不一致は岩体の冷却の他、堆積物を12深くに入り込んだり、近くに高温の侵入体が入って温められたときに生じる。今まで述べたとおり、侵入岩体はより温められて、年代が若がる方に注目され、 T_c が、岩体自体の半径目で大きくなる。

2. 閉鎖温度(Closure Temperature)

① 親元素と娘元素の定量で年代が下された場合、閉鎖温度は結論的に次式で求められる。

$$\frac{E}{RT_c} = \ln \left[\frac{-AD_0}{a^2} \frac{RT_c^2}{E} \right]$$

$E = 2$ ； E：活性エネルギー； R：ガス定数； \dot{T} ：冷却速度 ($= \frac{dT}{dt}$: Tは絶対温度が下された)； A：表面の形状：周長定数； D_0/a^2 ：frequency factor 2； D_0/a^2 は温度数 a T が非常に大きいときと小さいときの間隔； a は表面の大きさに周長定数である。

② フィンニヨー・トラウツ法によつて。

$$B \exp(E/RT_c) = -RT_c^2/E\dot{T}$$

これがわかる。 $E = 2$ ； B は距離の無次元関係係数である。

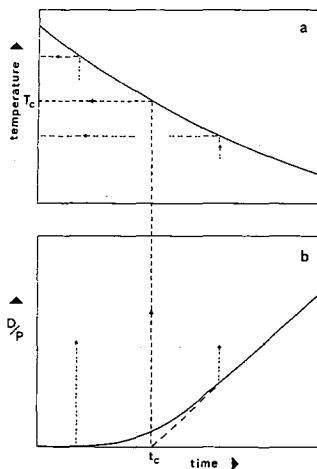
今まで求めた値 E 第1表に示す。冷却速度と異なったときの例を第2表に示す。

第2表 冷却速度の $\dot{T} = 10^8$ 年、 10^5 年、 10^2 年のアペタイトのフィンニヨー・トラウツ年代の閉鎖温度 (T_c °C)

冷却速度	10^8 年	10^5 年	10^2 年
閉鎖温度	100 ± 25	130 ± 25	145 ± 25

第1表 各種試料による各方法の年代測定の閉鎖温度
(冷却速度を $10^{\circ}\text{C}/\text{my}$ とする)。

鉱物名	方 法	閉鎖温度($^{\circ}\text{C}$)
アパタイト	Fission-Track法	125±25
ジルコン	"	250±50
スフェーン	"	350±50
黒雲母	K-Ar法	300±50
角閃石	K-Ar法	500±75
黒雲母	Rb-Sr法	375±50
全 岩	K-Ar法	500~600
全 岩	Rb-Sr	結晶晶出温度



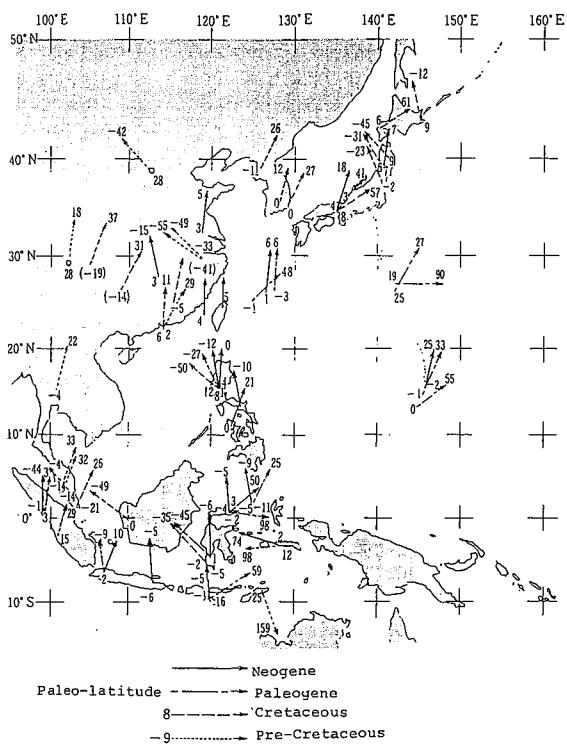
第1図 閉鎖温度 T_c の定義

a: 岩作の冷却曲線

b: D/P成長曲線
D: 母元素
P: 錫元素

3. 火山灰や凝灰岩の年代

火山灰や凝灰岩の中には、古い年代で示す鉱物などとの併存によってかぎり注意をしなければならぬ。そうでなければ、一般的に一致年代を示し、これと用いて、生層序との組合せ、古地磁気の測定と組合せ、種々の意味ある結果を得られる。



第2図
Changes of paleomagnetic directions (Sasajima, 1984).
The value on the head of arrow is mean direction,
of which value is obtained from normal and turn-
over reversed magnetizations. The value on the
foot of arrow is paleolatitude (+: shifted to
north; -: shifted to south; o: base position obtained
by McElhinny et al., 1974).

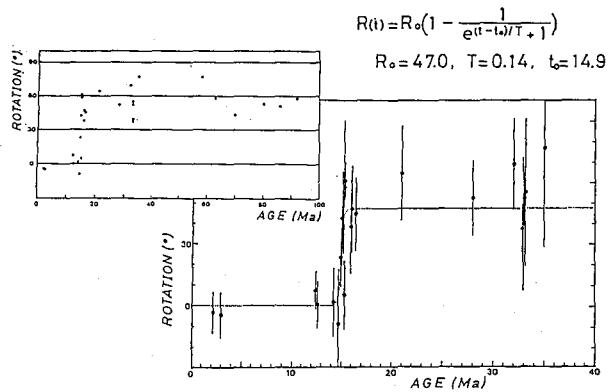
第2図は笠島(1984)によつて
まとめられた東および東南アジア
の結果である。この意味するところ
を紹介する。

第3図には、鳥居によつて、主
として瀬戸内内の火山岩の年代と古
地磁気の結果を組合せ、西南日本
の廻転の結果を示してある。南北
に5つて、もし朝鮮半島(韓半島)
が回転しないならば、日本海
が約15 Ma前に下りやかに生じ
たことを示している。

4. 年代不一致の原因

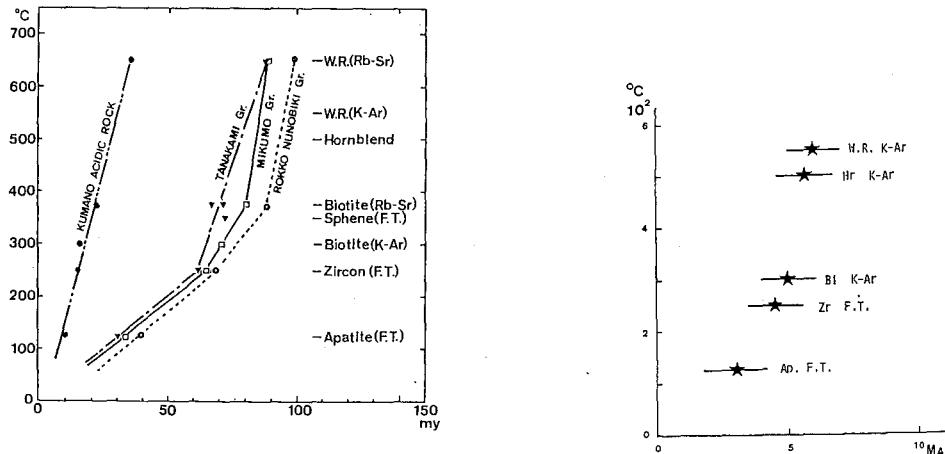
一時、地質学者たゞいよつて、
年代の不一致を出した場合、多くの
方法が良いが、ものとそれがちつ
てつかない、最近では、閉鎖温度から
積極的に種々の地質現象をつなぐ
1つめの方法として、

(i) 花崗岩体の冷却史

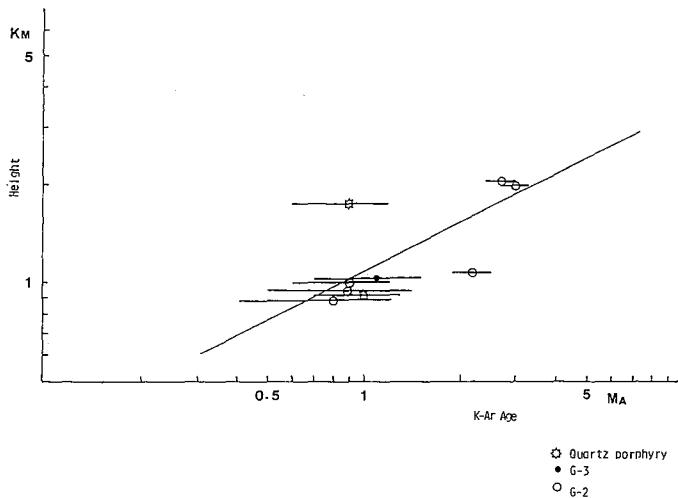


第3図 西南日本 の 週轉の 時期
(馬鹿, 1984)

第4図 花崗岩体 の 年代 の 不一致



第5図 黒部川 中部 の 一連の 線
年代 の 不一致



第6図 黒部川 中部, 仙
人峠 - 仙人岳 一連の
花崗岩類 の 年代 の 不
一致

- (ii) 高温岩体の年代の不一致
 (iii) 岩体の上昇速度と研究
 (iv) 断層による年代の若返り
 の研究
 まだまだこれからである。

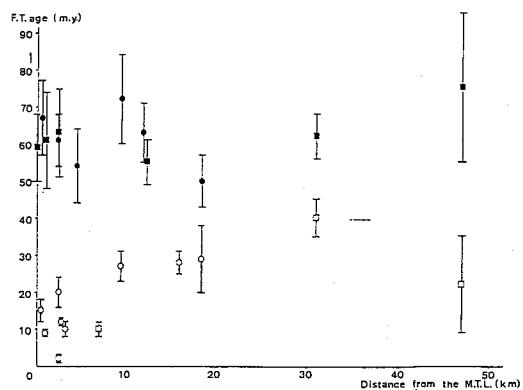


図7(2) Fission track ages as a function of distance from the MTL.

- : fission track zircon age from RM route.
- : fission track zircon age from RC route.
- : fission track apatite age from RM route.
- : fission track apatite age from RC route.

(田上, 1984)

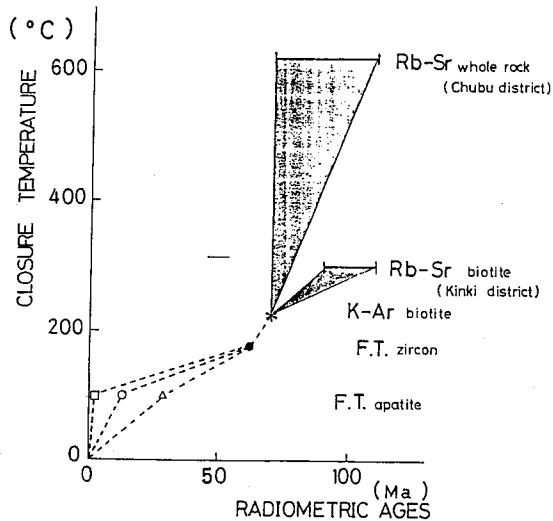


図8(2) The relation between the radiometric ages and the each closure temperature

- : F.T. apatite age from RC-03
- : Mean of F.T. apatite ages from the RM route within 8 km of the MTL
- △ : Mean of F.T. apatite ages in the area more than 8 km distant from the MTL
- : Mean of F.T. zircon ages
- * : Mean of K-Ar biotite ages from Nozawa (1975) and Nakai (1982)

Rb-Sr biotite ages (Kinki district) are from Ishizaka (1966). Rb-Sr whole rock ages (Chubu district) are from Kagami (1973), Nozawa (1975), Shibata and Ishizaka (1979) and Nakai (1982).

(田上, 1984)